CEOGNOSTISCHER FÜHRER IN DAS

SIEBENGEBIRGE.

Bor. 52 hd

Dechen

ch 4. lax

Dig and or Google

Geognostischer Führer

in das

Siebengebirge am Rhein.

Von

Dr. H. von Dechen,

Königlichem Oberberghauptmann.

Mit mineralogisch-petrographischen Bemerkungen

von

Dr. G. vom Rath.

(Nebst einer geognostischen Karte des Siebengebirges.)

Bonn, 1861.

Henry & Cohen.



Inhaltsverzeichniss.

		Seite
	Geognostische Arbeiten über das Siebenge-	
	birge	1
I.	Oberflächen-Beschaffenheit	2
	Bergformen im Siebengebirge	2
	Gegenüberliegende linke Rheinseite	3
	Begrenzung des Siebengebirges	4
	Die Sieben Berge	5
	Thäler im Siebengebirge	5
	Schmelzerthal (Ohbach), Honnefer Berge .	
	Rhöndorfer Thal. Rücken und Berge zu	
	beiden Seiten	8
	Mittelbach (Wintermühlenthal). Linke	
	Thalseite	11
	Oelberg und seine Umgebungen	15
	Rechte Thalseite des Mittelbaches	17
	Vergleichung der beiden Thalseiten des Mit-	
	telbachs	21
	Vorberge, nördlich vom Altebach bei Ober-	
	dollendorf	22
	Hochflächen zu beiden Seiten des Rheinthals	
	Linke Rheinseite, dem Siebengebirge gegen-	
	über	26
	Thalfläche des Rheins, oberhalb und unterhalb	
	des Siebengebirges	27
II.	70	29
11.	Allgemeine Arbeiten über dieselbe	29
	Verbreitung derselben in der nächsten Umge-	
	gend des Siehengebirges	. 30
	Verbreitung derselben auf der gegenüberlie	
	genden linken Rheinseite	. 31
	Gestaltung der Oberfläche der Devongruppe	
	unter Jon in wann Cobiobton	. 31
	unter den jungern schichten	

		Selte
	Schichtung derselben	33
	Gesteine derselben	35
	Kohlige Schieferschichten in derselben und	
	deren Verbreitung	36
	Versteinerungen in derselben	38
	Erzgänge	41
III.	Trachyt	50
	Verbreitung des Trachytes im Siebengebirge.	50
	Verhalten der verschiedenen Abänderungen	00
	des Trachytes gegen einander	52
	Verhalten des Trachytes gegen die Devon-	. 00
	gruppe	53
	Grenze des Trachytes am Drachenfels	54
	Honnefer Berge	55
	Kleine Trachytpunkte östlich vom Siebenge-	00
	birge	56
	Trachytberge auf der linken Rheinseite	56
		50
		58
	partie vom Drachenfels bis zur Perlenhardt	อด
	Die nördliche Grenze der grossen Trachyt-	60
	partie	60
	Die nördlich vorliegenden einzelnen Trachyt-	61
	partieen	62
	Die Höhenverhältnisse des Trachytes	
	Mineralogische Zusammensetzung des Trachytes	
	Trachyt vom Drachenfels	66
	Aussergewöhnliche Bestandtheile in dem Tra-	
	chyt vom Drachenfels	71
	Chemische Analyse des Sanidin vom Drachen-	
	fels	73
	Chemische Analyse des Trachytes vom Dra-	
	chenfels	77
	Trachyt vom Külsbrunnen	82
	Trachyt von der Hohenburg bei Berkum .	86
	Verbreitung des Trachytes vom Drachenfels	89
	Trachyt von der Wolkenburg	92
	Aussergewöhnliche Gemengtheile in dem Tra-	
	chyte von der Wolkenburg	93
	Mineralien in Drusenräumen des Trachytes	
	von der Wolkenburg	94
	Chemische Analyse der Hornblende vom Sten-	
	zelberg	97

		Seite
	Chemische Analyse des Trachytes von der Wolkenburg	97
	Verbreitung des Trachytes von der Wolken-	
	burg	101
	Trachyt von der Kl. Rosenau oder vom Remscheid	106
	Chemische Analyse des Sanidin von der Kl.	100
	Rosenau	108
	Chemische Analyse des Trachytes von der	
	Kl. Rosenau	109
	Kieselsäuregehalt der Trachyte Verwitterung des Trachytes und Pseudomor-	112
	phosen einzelner Bestandtheile	114
	Bruchstücke fremdartiger Gesteine im Tra-	114
	chyte	117
	Trachyt-Bruchstücke im Trachyt	120
	Gänge von Opaljaspis, Bol, Ehrenbergit, Tra-	
	chyt-Konglomerat im Trachyt	121
-	Absonderung im Trachyte	129
IV.	Dolerit und Basalt	132
	Dolerit von der Löwenburg	132
	Chemische Analyse des Dolerites von der Löwenburg	134
	Aussergewöhnliche Gemengtheile im Dolerit	104
	von der Löwenburg	138
	Verbreitung des Dolerites von der Löwenburg	140
	Vorkommen von Basalt in der Umgebung des	
	Siebengebirges	140
	Angabe des Basaltes im Siebengebirge .	142
	Basalt auf der Nordseite des Siebengebirges	143
	Basalt auf der Südseite des Siebengebirges	143
	Basalt auf der gegenüberliegenden linken Seite des Rheines	144
	Höhen der Basaltberge	146
	Mineralogische Zusammensetzung des Ba-	130
	saltes	148
	Verwitterung des Basaltes	150
	Aussergewöhnliche Gemengtheile im Basalte	153
	Bruchstücke fremdartiger Gesteine im Basalte	156
	Mineralien in Drusenräumen des Basaltes .	158
	Bildung der in den Drusenräumen vorkom-	101
	menden Mineralien	161

		Selle
	Absonderung des Basaltes	162
٠.	Trachyt-Konglomerat und Basalt-	
	Konglomerat	166
	Verhalten des Trachyt-Konglomerates und	
	des Basalt-Konglomerates als Glieder des	
	Daran kahlamaahinaa	166
	Bildungszeit des Trachyt-Konglomerates und	
	des Trachytes	169
	Auflagerung des Trachyt-Konglomerates auf	
	Trachyt	175
	Trachytgänge im Trachyt-Konglomerat .	177
	Trachytgänge im Trachyt	181
	Abweichendes Verhalten des Trachyt-Konglomerates gegen den Trachyt	
	glomerates gegen den Trachyt	183
	Bildungsweise des Trachytes	186
	Basaltgänge im Trachyt-Konglomerate und	
	im Trachyt	191
	Basaltgänge im Basalt-Konglomerat	200
	Verhalten grösserer Basaltpartieen zum Tra-	
	chyt-Konglomerate	203
	Verhalten des Basaltes zu den oberen Glie-	
	dern des Braunkohlengebirges	208
	Vorkommen von Trachyt-Konglomerat südlich	
	vom Siebengebirge	214
	Trachyt-Konglomerat zwischen dem Lohr-	
	berge und der Löwenburg und an den	
	Abhängen des Rhöndorfer Thales	217
	Die grosse Partie des Trachyt-Konglomera-	•
	tes am Mittelbach	220
	Trachyt-Konglomerat nördlich vom Siebenge-	005
	birge	225
	Zusammenhang des Trachyt-Konglomerates	
	mit dem Basalt-Konglomerate nördlich	000
	vom Siebengebirge	226
	Basalt-Konglomerat bei Siegburg	227
	Trachyt - Konglomerat auf der gegenüberlie-	990
	genden linken Rheinseite	230
	Höhen des Trachyt-Konglomerates	235
	Mineralogische Beschaffenheit des Trachyt-	020
	Konglomerates	238
	Mineralogische Beschaffenheit des Basalt-Kon-	041
	glomerates	241

VII

		Seite
	Chemische Analyse des Trachyt-Konglomerates	242
	Chemische Analyse der Sanidin-Krystalle aus	
	dem Trachyt-Konglomerate	248
	Stücke festen Trachytes in dem Trachyt-	
	Konglomerate	251
	Verschiedenartige Einschlüsse in dem Tra-	~01
	chyt- und Basalt-Konglomerate	254
	Gänge von Opaljaspis und von Psilomelan	201
	im Trachyt-Konglomerate	257
		260
	Sphärosiderit im Konglomerate	
371	Vegetabilische Reste im Konglomerate .	260
VI.		264
	Allgemeines Verhalten der Schichten des	004
	Braunkohlengebirges	264
	Schichten unter dem Trachyt Konglomerate	000
	im Thale des Mittelbaches	266
	Sandstein- und Thon-Schichten im Sieben-	
	gebirge, deren Stellung zu dem Trachyt-	- 40
	Konglomerate zweifelhaft ist	269
	Kieselige Schichten auf der linken Rheinseite	271
	Blöcke von Sandstein und von Hornstein .	274
	Braunkohlenlager und die sie begleitenden	
	Schichten, zwischen dem nördlichen Ab-	
	hange des Siebengebirges und der Sieg	275
	Braunkohlenlager auf der Hardt	277
	Braunkohlenlager zwischen dem Lutterbach	
	und dem Pleissbach	295
	Blätterkohle auf der rechten Seite des Pleiss-	
	baches	301
	Sphärosiderit im Braunkohlengebirge	308
	Braunkohlenlager auf der gegenüberliegenden	
	linken Seite des Rheines	319
	Animalische Reste im Braunkohlengebirge .	320
	Infusorien	337
	Vegetabilische Reste im Braunkohlengebirge	340
VII.	Gerölle	369
	Allgemeines Verhalten der Gerölle-Ablage-	
	rungen am Rhein	369
	Verhalten der Gerölle-Ablagerungen zu dem	
	Braunkohlengebirge	374
	Hochliegende Quarzgerölle	375
	Bildung und Alter der Gerölle-Ablagerungen	377
	and the second s	•

IIIV

		Seite
	Verbreitung der Gerölle am Rhein, oberhalb des Siebengebirges	378
	Verbreitung der Gerölle am Rhein, unterhalb	0.0
	des Siebengebirges	381
	Gerölle-Ablagerungen in der Thalfläche des	
	Rheines	385
VIII.	Der vulkanische Ausbruch am Ro-	
	derberge	392
	Alter des vulkanischen Ausbruches	393
	Lage und Form des Kraters	394
	Schlacken in der Umgegend des Kraters .	395
	Vulkanischer Tuff in der Umgegend des Kra-	
	ters	398
	Verhalten des vulkanischen Tuffes zum Löss	400
IX.	Löss und Lehm	402
	Vorkommen des Löss im Allgemeinen	402
	Alter des Löss und des Lehm	104
	Geröllelagen im Löss	405
	Sandsteinlagen im Löss	407
	Mergel-Concretionen im Löss	407
	Chemische Zusammensetzung des Löss und	
	der Mergel-Concretionen	408
	Organische Reste im Löss und Lehm	414
	Wirbelthiere	414
	Schnecken	415
	Verbreitung des Löss in der nächsten Um-	
	gebung des Siebengebirges	419
Χ.	Schlussfolgerungen	421

Geognostische Arbeiten über das Siebengebirge.

Die älteren geognostischen Nachweisungen über dieses kleine, durch seine Naturschönheiten, durch seine Lage unmittelbar am Rheine, durch seine sonst in Deutschland seltenen Gebirgsarten berühmte Gebirge. sind ziemlich vollständig in einem Aufsatze gesammelt, den mein Freund C. von Oeynhausen mit mir unter dem Titel: Zusammenstellung der geognostischen Beobachtungen über das Schiefergebirge in den Niederlanden und am Niederrheine in der geographischen Zeitschrift von Berghaus, Hertha, bekannt gemacht hat. Das Siebengebirge bildet darin den 1. Abschnitt der 7. Abtheilung und findet sich im B. 12. H. 9. S. 221 (1828). Seit dem Erscheinen dieser Zusammenstellung ist über das Siebengebirge ein Aufsatz von Leonh. Horner, On the Geology of the Environs of Bonn, in den Transactions of the Geological Society. Vol. IV. Second Ser. 1836, mit einer Karte und einer Ansicht, und ein Werk von J. G. Zehler, das Siebengebirge und seine Umgebungen, nach den interessanteren Beziehungen dargestellt, mit 2 Karten, 2 Prof. und 4 Ansichten. 1837. Funke'sche Buchhandlung 12. 266., bekannt gemacht worden. Dasselbe hat die Kenntniss dieses Gebirges ausserordentlich gefördert.

Es enthält einen Schatz sehr genauer und trefflicher Beobachtungen und es würde in der That kaum erforderlich sein, diesen Gegenstand nochmals zu bearbeiten, wenn nicht die geographische Grundlage der

Karte, deren sich Zehler bedient hat, sehr mangelhaft wäre*). Ich habe dem, was Zehler beobachtet hat. nur Weniges hinzuzufügen. Diese Beschreibung ist zuerst in den Verhandlungen des naturhist. Vereins der Preuss. Rheinlande und Westphalens B. IX. Jahrgang 1852 S. 289 erschienen und gleichzeitig besonders abgedruckt worden. Da die einzelnen Abdrücke vergriffen sind, so wird diese neue Ausgab e derselben mit einer, für den Gebrauch bequemeren Karte veröffentlicht. Hr. Dr. Gerhard vom Rath hat mir auf meine Bitte viele mineralogisch-petrographische Berichtigungen und Bemerkungen mitgetheilt, wofür ich demselben hier öffentlich zu danken nicht versäumen will. Für mehre andere Berichtigungen bin ich Hrn. Dr. A. Krantz und Hrn. Hugo Laspeyres, der sich während seiner Studienzeit in Bonn eifrig mit dem Siebengebirge beschäftigt hat, zu besonderem Danke verpflichtet.

I. Oberflächen-Beschaffenheit.

Bergformen im Siebengebirge.

Die Gestalt der Bergformen des Siebengebirges fällt schon in weiter Entfernung gegen seine Umgebungen auf, besonders vom Rheine aus, sowohl von Bonn als von Unkel her. Es sind einzelne hervorragende Berge, die auf eine eigenthümliche Weise unter einander ver-

^{*)} In der statistisch-landwirthschaftlichen Topographie des Kreises Bonn von E. Hartstein, Bonn 1850, findet sich S. 18—24 eine Notiz über die Beschaffenheit des Bodens mit einer geognostisch illuminirten Karte, in der die dem Kreise Bonn angehörenden Umgebungen des Siebengebirges in geognostischer Beziehung kurz dargestellt sind, während dieses Gebirge selbst, als zum Siegkreise gehörend, davon ausgeschlossen geblieben ist.

bunden, in dem felsigen Absturze des Drachenfels das Ufer des Rheins erreichen. Die Form der einzelnen Berge ist eine sehr verschiedene. Es sind spitze Kegel. mehr oder weniger abgestumpfte Pyramiden, welche auf niedrigen Terrassen aufgesetzt sind oder sich über lang gedehnte Rücken erheben. Der Rhein ist oberhalb des Siebengebirges auf beiden Seiten von gleichmässigen Gehängen eingeschlossen, über die sich nur in einiger Entfernung einzelne Rücken erheben, hie und da durch Vorsprünge unterbrochen, welche auf, den allgemein Gebirgsschichten fremdartige Gesteine verbreiteten schliessen lassen. Im Siebengebirge verschwinden diese gleichmässigen Höhen der Gehänge auf der rechten Seite des Stromes und es bleiben nur Spuren in den Terrassen zurück, auf welchen die einzelnen Berge ruher. Unterhalb des Siebengebirges schliessen sich dachförmig abfallende Rücken an, welche in dem Finkenberge bei Limperich enden und nun eine ansehnliche Ebene zwischen dem Rhein und der gleichmässig ansteigenden Terrasse des Gebirges lassen.

Gegenüberliegende linke Rheinseite.

Diese eigenthümlichen, das Siebengebirge auszeichnenden Bergformen sind auf die rechte Seite des Rheins beschränkt. Die gegenüberliegende linke Thalseite bildet nur eine Fortsetzung der Verhältnisse, wie sie weiter aufwärts auf beiden Seiten des Stromes stattfinden. Das Gehänge bildet, oben eine gerade, kaum unterbrochene Linie, indem es sich von Rolandseck aus, allmählich weiter von dem Flusse entfernt. Nur der kleine scharf gezeichnete Kegel des Godesberges unterbricht noch einmal diese Linie, indem er ganz aus diesem Abhange in die Ebene des Thales hervortritt.

Die Gesteine, welche hier der rechten Rheinseite

ihr ausgezeichnetes Ansehen verleihen, finden sich zwar auch auf der gegenüberliegenden linken, aber theils in so ganz beschränkter Verbreitung, dass dadurch ein Hervortreten in der Oberflächengestaltung unterdrückt wird. wie beim Trachyt und Trachyt-Konglomerat, theils werden dadurch die Unterbrechungen in dem Gehänge gebildet, wie durch den Basalt am Rolandseck, Lühnsberg und Godesberg. Während in dem Siebengebirge keine Spuren eigentlich vulkanischer Thätigkeit vorhanden sind, sondern die einer ähnlichen Wirkung des Erdinnern gegen die Oberfläche angehörenden Massen hier in eine sehr viel frühere Zeitperiode fallen, sehr viel älter sind, als die meisten erloschenen Vulkane am Rhein und in der Eifel, so liegt demselben auf der linken Rheinseite gerade gegenüber und bis an das Thalgehänge reichend, ein ausgezeichneter, wohl erhaltener, ganz geschlossener Krater im Roderberge. Von der Thalfläche aus ist aber die eigenthümliche und auffallende Form desselben gar nicht wahrnehmbar. Gehänge desselben gegen den Rhein hin, ist so mit den neuesten, dem Thale angehörenden Absätzen bedeckt, dass es sich nicht von seinen Umgebungen unterscheidet. Man muss in den Krater von höhern Punkten hineinsehen können, um die Form deutlich zu erkennen, welche der vulkanischen Thätigkeit angehört.

Begrenzung des Siebengebirges.

Der Raum auf dem sich die Sieben Berge erheben, ist sehr beschränkt, die Spitze des Oelbergs, welche am weitesten vom Rheine liegt, ist doch nicht über 1/1 Meile davon entfernt. Die Spitzen des Drachenfels, Petersberges, Oelberges und der Löwenburg bilden ein unregelmässiges Viereck, in dem das eigentliche Siebengebirge eingeschlossen ist.

Die Entfernung vom Drachenfels bis Pe-	
tersberg ist	610 Ruthen
Die Entfernung vom Petersberge bis Oel-	
berg	770 ,,
Die Entfernung vom Oelberge bis Löwen-	
burg	530 "
Die Entfernung von der Löwenburg bis	
Drachenfels	760 ,,

Die Sieben Berge.

In der Nähe des Drachenfels nach der Löwenburg hin erhebt sich die Wolkenburg; in der Nähe des Petersberges der Nonnenstromberg, zwischen dem Oelberge und der Löwenburg der Lohrberg, welches die höchsten und hervorragendsten Berge sind, welche die Siebenzahl ausmachen.

Am weitesten sichtbar sind der Oelberg, die Löwenburg und der Lohrberg, welche die übrigen an Höhe bedeutend übertreffen. Dennoch wird anstatt des Lohrberges und des Nonnenstromberges der Breiberg und der Hemmerich (einer der Honnefer Berge, südlich vom Siebengebirge) oder anstatt des Lohrberges der nahe bei demselben gelegene Tränkeberg zu den sieben Bergen gezählt.

Thäler im Siebengebirge.

Schmelzerthal (Ohbach), Honneferberge.

Zwischen diesen Bergen herab ziehen sich mehre steilabfallende Thäler nach dem Rheine hin. Das längste derselben liegt ganz auf der Südseite, seine nördlichsten Verzweigungen dehnen sich bis nach dem Lohrberge und den Scheerköpfen aus und umfassen den östlichen und den südlichen Fuss der Löwenburg. Dieses Thal des

Ohbachs, das Schmelzerthal (von einer in demselben gelegenen, jetzt ganz zerstörten und beinahe verschwundenen Blei- und Silberhütte so genannt) mündet in dem südlichen Theile von Honnef zwischen Sellhof und Beuel, dem Grafenwerth gegenüber. Es ist ganz in den Devonschichten steil eingeschnitten. In demselben würde man eben so wenig wie in irgend einem andern der zahlreichen Schluchten dieses Gebirgskörpers die Nähe fremdartiger Gesteine ahnen, wenn nicht einzelne Blöcke des Löwenburger Gesteins aus den oberen Schluchten herabkommend hie und da zerstreut ihre Anwesenheit verriethen.

Von der Löwenburg zieht sich in südlicher Ricktung ein sehr langer Rücken, die Fuchshardt, nach diesem Thale bis nach Honnef herab, durch eine enge Schlucht des Possbachs von der weiter oberhalb gelegenen Jungfernhardt getrennt, die sich auf der Südostseite der Löwenburg anschliesst. Von der Ostseite des Lohrberges und der Löwenburg fallen viele Schluchten in das Tiefthal ab, welches zwischen dem Einsiedler (oder Finsitter) und dem Schellkopfe in das Schmelzerthal mündet. Alle diese Schluchten, welche auf der linken Seite des Tiefethals liegen und sich oberhalb desselben in das Schmelzerthal öffnen, kommen von dem breiten, der Hochebene der Devonschichten argehörenden Rücken herab, von dem ostwärts Wasser dem Thale des Pleissbach zufallen, der dem Rheine gleichlaufend bei Niederpleis, Siegburg nahe gegenüber in die Sieg einmündet. Diese Hochebene erreicht mit geringen Schwankungen eine Höhe von 900 bis 1000 Par. Fuss*) über dem Meere. Das Thal des

^{*)} Die sämmtlichen hier angeführten Höhenangaben

Pleissbach liegt in dieser Gegend noch sehr hoch, die demselben zufallenden Schluchten sind daher weder tief eingeschnitten noch steil. Ein Verhältniss, welches überall das Rheinthal auszeichnet, so weit es in den Devonschichten eingeschnitten ist, tritt auch hier noch hervor, dass nur wenige grössere Thäler in dasselbe einmünden, diese von allen Seiten her die kleinen Wasserzuflüsse aufnehmen, so dass in den Zwischenräumen nur ganz kleine und kurze Thäler und Schluchten dem Rheine unmittelbar zufallen. So entzieht hier der Pleissbach dem grossen Strome die Zuflüsse, und führt sie erst durch die Sieg demselben wiederum zu.

Wie steil die Schluchten dem Schmelzerthale zufallen, geht daraus hervor, dass dasselbe am Fuss des Schellkopfes und der Ziegenhardt (bei der Blendegrube Adler) 443 Fuss hoch liegt.

Südlich von dem Schmelzerthale erheben sich über die Hochebene des Grauwackengebirges die Honnefer Berge, welche durch ihre Gesteine sich dem Siebengebirge so anschliesen, das sie hier erwähnt zu werden verdienen. Die drei ganz auf der Hochebene zwischen den Anfängen des Pleissbachs und den nach Sellhof abfallenden Schluchten gelegenen Berge sind:

sind in Pariser Fuss gemacht und von dem Nullpunkte des Amsterdamer Pegels aus gerechnet. Der Rheinpegel-Nullpunkt zu Mehlem, Königswinter gegenüber, liegt 142,7 Par. Fuss hoch. Der Rheinspiegel am Fusse des Siebengebirges kann daher zu 150 Par. Fuss angenommen werden. Die barometrischen Messungen sind vom Obergeometer Wagner, Bergmeister Schmidt in Siegen, Obereinfahrer Molière, Geh. Bergrath und Professor G. Bischof und von dem Verfasser angestellt und in dem Aufsatze: die Höhenmessungen der Rheinprovinz, Regierungs-Bezirk Cöln, Verh. d. naturh. Ver. Jahrg. 8. S. 55 u. f. bekannt gemacht worden.

Der	Bruder-Kunzberg			1160	Fus
Der	Hemmerich *)			1114	,,
Der	Mittelberg			1066	"

Die Hochebene am Fusse dieser Berge erreicht eine Höhe von 970 Fuss, etwas weiter südlich am Honnefer Kreuz oder Kreuz-Eiche von 1000 Fuss. Der spitze Basaltkegel des Leiberges (seiner Form wegen auch wohl Zuckerhut genannt), liegt auf einem durch eine tiefe Schlucht von der Hochebene getrennten Rücken und erreicht 1073 Fuss.

Von dem südlichen und südwestlichen Fusse der Löwenburg ziehen sich mehre Schluchten hinab, welche sich weiter zum Rommersbach vereinigen und in dem nördlichen Theile von Honnef, in Rommersdorf, die Thalebene erreichen, eben so wie das Schmelzerthal ganz in den Devonschichten eingeschnitten.

Rhöndorfer Thal. Rücken und Berge zu beiden Seiten.

Das nächstfolgende Thal, dessen Bach sich in Rhöndorf in den Rkein ergiesst, begrenzt auf der Südseite die Hauptmasse der Trachytberge. Es nimmt seinen Ursprung am nördlichen Fuss der Löwenburg, durchschneidet den Trachyt und dessen Konglomerat bis unterhalb des Külsbrunnen und dann in seiner Sohle bis Rhöndorf Devonschichten. Die Trachyte auf der linken Thalseite enden auf der Höhe mit dem grossen Breiberge, auf der rechten erst am Rhein mit dem Drachenfels.

Auf der linken Seite ist der Rücken von der Lö-

^{*)} Derselbe wird auch Hummerich, Hümmerich, Himmerich genannt. Der Name kehrt sehr oft in den Rheingegenden wieder und bezeichnet: hoher Berg; ident. damit sind: Himperich, Himbrig.

wenburg bis zum Breiberge nur durch geringe Senkungen zwischen den einzelnen felsigen Kuppen unterbrochen. Von hier verflacht sich derselbe bedeutend mit dem Aufhören des Trachytes und dem Anfange der Devonschichten, welche die durch zahlreiche Schluchten getheilten Vorberge zwischen Rhöndorf und Rommersdorf bilden.

Auf der rechten Seite dieses Thales zieht sich ein Rücken in ganz ähnlicher Weise vom Lohrberge mit nicht sehr tiefen Einschnitten bis zum Schallenberge fort, welcher dem grossen Breiberge ziemlich gerade gegenüber liegt. Dann erniedrigt sich der Rücken beträchtlich, bildet eine grosse Lücke und nun erheben sich auf demselben noch die Wolkenburg und der Drachenfels, welche steil und felsig gegen das Rhöndorfer Thal abfallen.

Das Thal ist durchweg eng, der Bach fliesst in einem tiefen Einschnitt, die schmalen Wiesenflächen neigen sich demselben stark zu. Die steilen Abhänge der Trachytberge sind gegen einander gewendet und bilden einzelne sehr scharf gezeichnete Hörner, welche der südlichen Ansicht des Gebirges von Honnef und von Rolandseck aus einen besonderen Reiz verleihen. Hieraus folgt, dass dieses Thal nur ganz kleine, kurze und unbedeutende Schluchten aufnimmt. Die grösseren unter diesen noch auf der rechten Seite, vom Lohrberge herab, zwischen diesem und dem Brüngelsberg, am Schallenberge, von dem Rücken zwischen diesem und der Wolkenburg, zwischen der Wolkenburg und Drachenfels.

Die Scheide zwischen diesem Thale und dem Tiefethale, dem Seitenzweige des Schmelzerthales am Fusse der Löwenburg und des Tränkeberg liegt etwas niedri-

ger als der a fällt von der S			Hof, 1	110 F	uss.	Das Thal
Jungfernwieser			nen Ju	naternh	ard	1,
und Bucker						682 Fuss
Rhöndorferbac	ch, zw	ischen	dem G	r. Brei	berg	7
und Geisberg						550 ,,
Quelle oberhall	b Rhön	dorf, a	m Fuss	e des 1	Dra	
chenfels						218 ,,
Die Höher	auf	dem Ri	ücken a	uf der	lin	ken (Süd-)
Seite des Röh	ndorfer	thales	sind:			
Löwenburg						1413 Fuss
Fritzenhardt		,				1014 ,,
Buckeroth						1040 "
Mittlerer Brei	berg					916 "
Gr. Breiberg						980 ,,
Der Einschnitt	t swisc	hen de	r Löwer	nburg 1	and	
Buckeroth						936 "
Die Devonschi	chten	am Fu	sse des	Gr. B	rei-	**
berges nach	Rhöne	lorf erl	neben s	ich bis		681 ,,
						iten (Nord-)
Seite des Rhön						,
Lohrberg	. 1					1355 Fuss
Gr. Tränkeber	g					1330 ,,
Kt. Tränkeber	g					1179
Brüngelsberg						1274 ,,
Jungfernhardt						1007 ,,
Gr. Geisberg						1013 ,,
Schallenberg						889 ,,
Wolkenburg						1009 ,,
Drachenfels						1001* ,,
-						

^{*)} Nach den Barometermessungen von Argelander ist die Höhe des Mauerabsatzes an dem grossen Thurme 1005,5. Verh. d. naturh. Vereins Jahrg. 8. S. 125.

Die Höhe der Einschnitte auf diesem Rücken

zwischen Jungfernhardt und Gr. Geisberg 865 Fuss Zwischen Wolkenburg und Bolcershahn . 740 ,, Zwischen Wolkenburg und Drachenfels . 810 ,,

Die ziemlich lange Einsenkung zwischen dem Schallenberge und der Wolkenburg, gegen Norden hin das
Elsigerfeld genannt, mag an ihrem tiefsten Punckte vielleicht noch etwas niedriger sein, als der hier gemessene
Pass zwischen Wolkenburg und Bolvershahn, am düsteren
Wege. Dadurch sondern sich die Wolkenburg und der
Drachenfels mehr von der Hauptmasse des Rückens ab
und erscheinen von beiden Seiten her völlig freistehend,
auf einer Grundlage, welche die Höhe der Vorberge
nicht übersteigt.

Mittelbach (Wintermühlenthal). Linke Thalseite.

Das Thal des Mittelbachs oder das Wintermühlen. thal öffnet sich an dem unteren Ende von Königswinter, nach einem etwas längeren Laufe als das Rhöndorferthal. Dasselbe nimmt an dem südlichen Fusse des Oel. berges und dem nordwestlichen Fusse des Lohrberges seinen Ursprung und ist weniger eng und steil eingeschnitten als das Rhöndorferthal; der untere Theil seiner Abhänge besteht grösstentheils aus Trachyt-Konglomerat, über welches sich erst die Rücken und Pvramiden der festen Gesteine erheben. Nur nach oben hin treten die Trachytmassen näher zusammen und die Konglomerate bilden nur flache Schalen an den Abhängen, ohne eine Bedeutung für die Oberflächengestaltung zu behalten. Es nimmt bei dieser muldenförmigen Gestaltung viele Schluchten von beiden Seiten auf, und erhält dadurch einen von dem Rhöndorferthale, seinem nächsten Nachbar, sehr verschiedenen Charakter.

In der Nähe der Jungfernhardt beträgt die Breite

des Rückens, welcher diese beiden Thäler von einander trennt, nur 180 Ruthen, während dieselben abwärts sich immer mehr von einander entfernen, so dass die Entfernung an ihrem Austritt in die Thalfläche 730 Ruthen beträgt.

Die hohen Rücken und Kuppen bleiben dabei ganz in der Nähe des Rhöndorferthales, wie dies namentlich auch bei der Spitze des Drachenfels der Fall ist, während das Gehänge nach dem Wintermühlenthale hin immer flacher wird, und sich eine niedrige Terrasse nach demselben hin gestaltet, nach dem Ausgange des Thales hin breiter werdend. Vom nördlichen Fusse des Drachenfels ziehen sich zwei Rücken hinab, welche aber den Ausgang des Wintermühlenthales nicht mehr erreichen, indem die trennenden Schluchten sich unmittelbar nach dem Rheinthale hin öffnen.

Auf dem Abhange, der sich von der Wolkenburg aus gegen das Wintermühlenthal erstreckt, erhebt sich die zwar niedrige, aber doch ausgezeichnete Kuppe des Hirschberges, welche ihren steilen Abhang gegen S. nach der Wolkenburg richtet, ihren flacheren, eben so wie die höheren Berge, dem Wintermühlenthal zuwendet. Dieselbe unterbricht auf eine zierliche Weise das langgedehnte südliche Gehänge dieses Thales und fällt besonders in die Augen bei dem Herabsteigen von dem Drachenfels.

Der Oetberg fällt sehr steil gegen S. von der Spitze aus ab und erhält dadurch eine Gestalt, die sich mit dem Kamm eines Helmes vergleichen lässt. Er erstreckt sich als ein nach N. hin abfallender Rücken zwischen den breiten und flachen Seitenthälern des Pleissbaches, die von Ittenbach herabfliessen und dem oberen Anfange des Lutterbachs, welcher auf einer langen Strecke dem Pleissbach parallel fliesst, und sich unterhalb Dambroich

mit demselben vereinigt. Die Form des Oelberges ist sehr ausgezeichnet, und daran recht erkennbar die Verschiedenartigkeit der Gesteine, aus welchen derselbe besteht. Der obere Rücken ist Basalt, der steile südliche Abfall in das Thal des Mittelbach Trachyt, der flache nördliche Abhang bis in die Thäler von Ittenbach und Heisterbacherrott Trachyt-Konglomerat.

Die Scheide zwischen den oberen Schluchten des Mittelbachs und dem Bache, der von Ittenbach aus in den Pleissbach fällt, liegt am Margarethen-Kreuz 1027 Fuss hoch.

Das Gefälle ist also etwas schwächer, als in dem Rhöndorferthale. Dasselbe ist oben wohl eben so bedeutend, um so viel geringer in dem unteren Theile des Thales.

Quelle im Taubenort am Abhan	ge des Wasser-		
falles		741	Fuss
Kunterbrunnen, Quelle		742	"
Quelle am Quegstein bei der W	intermühle .	351	,,
Wintermühlenhof, Bachspiegel		326	,,

Zwischen dem Rücken, welcher vom Lohrberge nach dem Drachenfels zieht und dem Wintermühlenthale liefern folgende Höhen eine nähere Uebersicht der Oberflächen-Gestaltung:

Heischerscheid (Heideschott), ein nordwestlich		
vom Lohrberge ablaufender Trachytrücken,		
am Wintermühlenthale dem Wasserfall ge-		
genüber	966	Fuss
Zinnhäuerküppchen (Zinnhöckchen), auf einem		
von der Jungfernhardt nach dem Winter-		
mühlenthale auslaufenden Rücken	898	"
Usseroth-Wiese, Erweiterung in der Schlucht,		
welche vom Lohrberge nach dem Winter-		

mühlenthale zwischen Heischerscheid und
Zinnhöckehen hinabzieht 809 Fuss
Quelle in der Gierscheid, Wiese, die nörd-
lichste am Fusse des Lohrberges in das
Wintermühlenthal hinabziehende Schlucht 942 .,
Zwischen Geisberg und Wolkenburg, Höhe des
Trachyt-Konglomerats 692 .,
Zwischen Wolkenburg und Drachenfels, Höhe
des Trachyt-Konglomerats 792 ,
Stolln der Ofenkaule, zunächst der Wolken-
burg 694 ,
Ofenkaule Nr. 2 (wo die Basaltgänge durch-
setzen) 625 .,
Ofenkaule Nr. 3 (unweit des Baches) an der
Winterheller Seite 595 ,
Drachenfelser Burghof 653 ,
Quelle, Bergbrunnen an der Wolkenburg, öst-
lich vom Burghofe 542 ,
Thal zwischen Drachenfels und Hirschberg,
Trachyt-Konglomerat 534 ,,
Thal zwischen Drachenfels und Hirschberg,
Basalt-Gänge im Trachyt-Konglomerat . 585 ,,
Sattel zwischen Wolkenburg und Hirschberg,
Trachyt-Konglomerat
Hirschberg, Trachyt 784 ,,
Am Drachenfels und an den nördlich uud nord-
westlich von demselben auslaufenden Rücken sind fol-
gende Punkte gemessen:
Gasthof am Drachenfels, auf einem Absatze
des Berges auf der Südseite, mag grössten-
theils künstlich entstanden sein, durch den
älteren Bau der Burg und durch ganz alte
Steinbrüche
Kuckstein, Devonschichten 582 "

Kuckstein,	Trachyt					562	Fuss
Kapelle am	Kuckstein					433	٠,
Hardtberg				:		£64	"
Die Höhe	des Drach	enfelser	Bur	ghofes	be-		
zeichnet	die Höhe	am Fu	sse d	les ste	ilen		
und felsi	gen oberen	Trachy	rücke	ens auf	der		
Nordseite	des Drace	henfels				650	,,
In der	Nähe des	Winter	miihle	nhofes	sind	folg	gende
Punkte gen	nessen:						
Höhe des 1	Braunkohler	sandste	ins			425	Fuss
Steinbruch	in demselb	en				368	22
Kreuz ober	halb der H	ölle, an	a We	g von	Kö-		
nigswinte	r nach dem	Winte	rmüh	lenhofe	~ •	327	19

Oelberg und seine Umgebungen.

Oestlich vom Lohrberge und von der Scheide des Rhöndorfer und des Wintermühlenthales ziehen sich mehre Rücken zwischen den zum Pleissbach gehörenden Schluchten nach Ittenbach hin, welche ihren Gesteinen nach nicht von dem Siebengebirge getrennt werden können. Zu diesen Rücken gehören die Scheerköpfe, welche mit dem östlichen Abhange des Lohrberges den oberen Theil der Schlucht einschliessen, die sich nach dem Tiefethal und dadurch nach dem Schmelzerthal in südlicher Richtung hinabzieht, und auch die von der Löwenburger Tränke herabkommende Schlucht aufnimmt. Die Scheerköpfe bilden mehre kleine Kuppen, die sich zu einem steilen, gegen S. geneigten Abhang vereinigen. Gegen O. fallen dieselben flach gegen die Hochebene und gegen N. nach den Schluchten hin ab, welche sich aus der Nähe von Ittenbach nach dem Pleissbache hinabziehen.

Von dem Fusse des Lohrberges zweigen sich zwischen diesen Schluchten mehre Rücken ab, die Perlenhardt, östlich von Lohr, die Hardt, welche mit dem

östlichen Abhang des Oelberges die Schlucht nach Rött- chen einschliesst.
Rhöndorfer Scheerkopf, Trachyt 1214 Fuss
Sattel zwischen dem Rhöndorfer und Rom-
mersdorfer Scheerkopf, Trachyt 969 ,,
Löwenburger Tränke 1091 ,,
Lohr, Trachyt 1072 ,,
Perlenhardt, Trachyt 1059 ,,
Ittenbach (Hahnsknippchen) . 802 ,,
Auf der Hardt (Gemeine Ittenbach Nr. 31) 1058 ,,
Röttchen (Gemeine Ittenbach Nr. 35) . 1017 .,
Es ist schon bemerkt worden, dass der Oelberg ge-
gen N. hin sehr flach abfällt und einen breiten, nur von
flachen Schluchten durchfurchten Fuss besitzt.
Gr. Oelberg*) Basalt 1429 Fuss
Kl. Oelberg, eine kleine am nördlichen Ab-
hange sich erhebende Basaltkuppe . 1115 ,,
Höhe des Trachyts an der Westseite des Gr.
Oelberges
Höhe des Trachyt-Konglomerats an der West-
seite des Gr. Oelbergs 1075 ,,
Limberg, Basaltrücken in der nordwestlichen
Fortsetzung des Kl. Oelberg 739 ,
Heisterbacherrott, am Bach, oberes Ende des
Ortes
Heisterbacherrott, Trachyt-Konglomerat (am
unteren Ende)
Es geht hieraus hervor, dass der Oelberg sich ganz

*) Nach den Barometermessungen von Argelander beträgt diese Höhe 1423 Par. Fuss. Verh. des naturh. Vereins Jahrg. 8. S. 126.

besonders aus seinen Umgebungen heraushebt; die Ent-

fernung von der Bergspitze bis zu dem oberen Ende von *Heisterbacherrott* beträgt höchstens 430 Ruthen, auf welche Entfernung eine Erhebung von 863 Fuss stattfindet.

Rechte Thalseite des Mittelbaches.

Auf der rechten Seite des Mittelbachs (Wintermühlenthal) kehren dieselben Verhältnisse einiger Maassen wieder, welche in dem Rücken auf der linken Seite dargestellt worden sind. Der Rücken ist an seinem obern Anfange, an dem südwestlichen Fusse des Oelberges schmal, indem die nach Heisterbacherrott in den Lutterbach gegen N. abfallenden Schluchten sich nahe heranziehen, während derselbe gegen W. an dem Gehänge des Rheinthales von dem Ausgange des Mittelbachs bis zum Ausgange des Altebachs bei Oberdollendorf eine Breite von etwa 500 Ruthen erreicht. Die höchsten Punkte dieses Rückens liegen ebenfalls dem südlichen Rande desselben sehr viel näher, als dem nördlichen, wie dies bei dem Rücken zwischen dem Röndorfer- und dem Wintermühlenthale der Fall ist, so dass der südliche Abhang steiler als der nördliche ist.

Den westlichen, dem Rheinthale zugewendeten Theil dieses Gebietes nimmt der Petersberg ein, dessen westlicher und nördlicher Fuss aus Devonschichten besteht, über den sich eine flache Terrasse von Braunkohlengebirge, Thon und Sand, Sandstein lagert, welche von der sehr stark abgestumpften Basalt-Pyramide überragt wird. Der südliche und östliche Theil des unteren Abhanges wird von Trachyt-Konglomerat gebildet. Der nördliche Fuss des Berges wird von dem Allebach oder dem Heisterbacherthale begrenzt. Dieser Bach kommt in westlicher Richtung aus einer flachen Schlucht zwischen der Casseler Heide und dem Gr. Weilberge

herab, deren südlicher Abhang unter dem Namen Langenberg, wie es scheint öfter mit dem Gr. Weilberge verwechselt worden ist, und nimmt in der Nähe des vormaligen Klosters Heisterbach zwei flache Thäler, die durch einen niedrigen und flachen Rücken getrennt werden, auf. Das östliche ist das Kelterseifen, das westliche enthält den Alterott-Weiher und wird nahe an seiner Mündung durch das Brückseifen und Finkenseifen verstärkt, welche von dem nordöstlichen Abhange des Petersberges herabkonmmen. Aus dieser Vereinigung mehrer flachen Schluchten und dem dazwischen gelegenen niedrigen Rücken entsteht eine Thalmulde, oder ein flaches Kesselthal, welches von dem nordöstlichen Fusse des Petersberges, dem nördlichen Fusse des Nonnenstromberges und dem sich daran anschliessenden Rücken, Mantel, der westlichen Seite des Weilberges und dem daran hängenden Langenberge und dem südlichen Abhange der Dollendorfer Hardt, der mehrfach getheilt, verschiedene Benennungen führt, eingeschlossen ist. Der Ausgang dieses Kesselthales zwischen den Abhängen des Petersberges und der Dollendorfer Hardt ist ziemlich eng und steil. Das Thal, in dem der Alte. rott-Weiher liegt, zieht sich bis an den Sattel zwischen dem Nonnenstromberge und Petersberge; eine unbedeudende Schlucht trennt diese beiden Berge von dem Sattel herab nach dem Wintermühlenthale hin.

Das Kelterseifen östlich von Heisterbach, in dem vier grössere Weiher liegen, kommt von dem Sattel herab, welcher sich zwischen dem Nonnenstromberge und der Rosenau einsenkt. Auf der rechten Seite dieses Thales zieht sich von der Rosenau ein schmaler Rücken nach dem Stenzelberge, Kl. und Gr. Weilberge fort, welcher dasselbe von dem Thale von Heisterbacherrott trennt. Nach dem Wintermühlenthale hin wird die

Rosenau von dem Nonnenstromberge durch eine grössere und längere Schlucht getrennt, welche den südlichen Fuss dieses letzten Berges so umgibt, dass derselbe kaum das Thal des Mittelbachs berührt. Ein ziemlich langer Rücken zieht sich von der Rosenau nach dem Mittelbach herab, welcher häufig als Kleine Rosenau bezeichnet wird, in der Gemeine von Königswinter aber den Namen Remscheid führt. Von der Rosenau zieht sich ein Rücken bogenförmig um die oberen Anfänge der nach Heisterbacherrott abfallenden Schluchten herunter, welcher sich mit dem südwestlichen Abhang des Oelberges verbindet, so dass sich dieser von dem Rükken weiter erhebt. Dieser Rücken bildet mehrere flache Erhebungen, von denen die bedeutenderen mit den Namen Schwendel und Wasserfall bezeichnet werden. Vom Schwendel aus springt noch ein ziemlich steiler Rücken gegen den Mittelbach vor, der öfter mit diesem Namen belegt, aber auch Froschberg genannt wird.

Der südliche Fuss des Oelberges fällt unmittelbar bis in den oberen Theil des Wintermühlenthales mit mehren Schluchten ab, und durch eine grössere Schlucht von dem Wasserfall getrennt.

Die Höhenverhältnisse des Rückens vom Wasserfall bis zum Weilberge ergeben sich, wie folgt: Wasserfall, Trachyt 1062 Fuss Abhang zwischen Gr. Oelberg und Rosenau über dem Taubenort, Trachyt 1002 Sattel zwischen Wasserfall und Rosenau, Trachyt 899 Rosenau, Trachyt 999 Stenzelberg, Trachyt . 886 Kl. Weilberg, Basalt 594 ,, Gr. Weilberg, Basalt . . . 739 Es ist hierbei zu bemerken, dass der Rücken zwi-

schen der Rosenau und dem Stenzelberg wohl an keiner
Stelle viel unter 800 Fuss herabsinken dürfte, dass in dem Wintermühlenthale die Quelle in Tau-
benort
der Kunterbrunnen, zwischen Kl. Rosenau
(P
hoch liegt;
dass die Quelle am Fuchsschwanz östlich
von der Rosenau nach dem Stenzelberge . 655 "
der Bach am oberen Ende von Heisterba-
cherrott 582 ,
Kloster Heisterbach (das Kreuz an der Pforte) 446 ,
Höhe hat.
Der Nonnenstromberg bildet einen von O. nach W.
ausgedehnten Rücken, an dessen Südwestseite sich ein
Vorsprung ziemlich steil nach dem Wintermühlenthale
erstreckt, und zu einer kleinen Kuppe erhebt (Adelheids-
küppchen).
Nonnenstromberg, Basalt 1036 Fuss
Nonnenstromberg, Basalt 1036 Fuss Sattel zwischen demselben und Rosenau,
2.0
Sattel zwischen demselben und Rosenau,
Sattel zwischen demselben und Rosenau, Grenze von Trachyt und Trachyt-Konglo-
Sattel zwischen demselben und Rosenau, Grenze von Trachyt und Trachyt-Konglo- merat
Sattel zwischen demselben und Rosenau, Grenze von Trachyt und Trachyt-Konglomerat
Sattel zwischen demselben und Rosenau, Grenze von Trachyt und Trachyt-Konglomerat
Sattel zwischen demselben und Rosenau, Grenze von Trachyt und Trachyt-Konglomerat
Sattel zwischen demselben und Rosenau, Grenze von Trachyt und Trachyt-Konglomerat
Sattel zwischen demselben und Rosenau, Grenze von Trachyt und Trachyt-Konglomerat
Sattel zwischen demselben und Rosenau, Grenze von Trachyt und Trachyt-Konglomerat
Sattel zwischen demselben und Rosenau, Grenze von Trachyt und Trachyt-Konglomerat
Sattel zwischen demselben und Rosenau, Grenze von Trachyt und Trachyt-Konglomerat
Sattel zwischen demselben und Rosenau, Grenze von Trachyt und Trachyt-Konglomerat

thal und vom Altebach verhält sich aber wie 4 zu 11. Es wird hier in bestimmten Zahlen die Bemerkung bestätigt, welche über die Lage der Höhenpunkte auf dem Rücken im Allgemeinen gemacht worden. Der obere Theil des Berges von 200 bis 240 Fuss Höhe hat nach allen Seiten eine ziemlich gleiche Steigung, daher für den unteren Theil nach Heisterbach nur ein sehr flaches Abfallen übrig bleibt. Petersberg, Basalt 1027 Fuss Kutzenberg, ein kleiner basaltischer Vorsprung beim Wintermühlenhofe 526Falkenberg, eine basaltische Erhebung auf dem nordwestlichen Abhange 679Höhe des Braunkohlengebirges an der Westseite 800 Pfaffenröttchen 459 Die Grenze der Devonschichten und des Braunkohlengebirges liegt höher. Der Mittelbach, wo derselbe am Fusse des Berges in das Rheinthal tritt, etwa 200 Fuss Der Altebach in Ober-Dollendorf, wo derselbe am Fusse des Berges in das Rheinthal tritt. etwa 250 Auf dieser Basis erhebt sich der Berg von der Rheinseite her. Vergleichung der beiden Thalseiten des Mittelbachs. Die Höhenpunkte, welche auf beiden Seiten das

Die Höhenpunkte, welche auf beiden Seiten das Wintermühlenthal umgeben, sind von ziemlich nahe gleicher Höhe.

Auf der linken Seite oder Auf der rechten oder Nord-Südseite:

Drachenfels. 1001 Fuss Petersberg. 1027 Fuss Wolkenburg. 1009, Nonnenstromberg 1036, Geisberg . 1013 Fuss Rosenau . . 999 Fuss
Iungfernhardt 1007 ,, Wasserfall . 1062 ,,
Scheide nach Ittenbach hin:

Margarethen- Auf der Hardt 1058 ,,
Kreuz . 1027 Fuss
Lohr . . 1072 ,, Röttchen . . 1017 ,,

Die Uebereinstimmung dieser Höhen verdient gewiss Beachtung, sie stört übrigens die Mannigfaltigkeit der landschaftlichen Ansicht dieses Gebirges keineswegs, da von jedem Standpunkte aus die verschiedene Entfernung der Berge einen bedeutenden Einfluss ausübt. Die Form dieser Berge ist übrigens so vielgestaltig, besonders nach dem Gipfel hin, die Höhe der Einschnitte zwischen denselben so wechselnd, die Wirkung der drei sie bedeudend überragenden Bergspitzen, des Oelberges 1429 Fuss, der Löwenburg 1413 Fuss, des Lohrberges 1355 Fuss, so auffallend, dass wohl selten die nahe Uebereinstimmung so vieler benachbarter Höhenpunkte die Aufmerksamkeit bei der Betrachtung derselben erregen möchte.

Es ergibt sich hieraus, dass sich eine Senkung der Höhen von S. gegen N. nicht geltend macht, sondern nur von der Scheide nach dem Rheine gegen W. hin.

Vorberge, nördlich vom Altebach bei Oberdollendorf.

Von dem Fusse des Petersberges bei Oberdollendorf an, so wie der Altebach überschreiten wird, ändert sich dieses Verhältniss durchaus. Längere Rücken gegen S. steiler abfallend, nach N. hin lang gedehnt und allmählig sinkend, ziehen sich bis Bonn gegenüber fort, nehmen immer mehr an Höhe ab und endigen in der Ebene, welche das Rheinthal mit dem Siegthal verbindet.

Zwischen Oberdollendorf und Römlinghoven erheht sich die Oberdollendorfer Hardt, welche in der äusseren Form, noch mehr aber in der Zusammensetzung Aehnlichkeit mit dem Petersberge besitzt. Dieselbe wird von dem darauf folgenden langen Rücken der Obercasseler Ley durch eine ganz kurze Schlucht getrennt, indem die Fläche, in welche die Dollendorfer Hardt nach dem Lutterbach hin abfällt, ganz und gar mit diesem Rücken zusammenhängt. Zahlreiche Schluchten fallen von demselben aus der Gegend von Frankenforst, Vinxel nach dem Lutterbach ab. Weiter gegen N. fällt die Schlucht von Roleber, Holzlahr unmittelbar ins Sieathal mit dem Plateau ab, während der Ankerbach sich gegen S.-W. wendet, in dem Rücken immer tiefer einschneidet. bei Ramersdorf das Rheinthal erreicht und den langen Rücken der Obercasseler Ley von dem Ennert trennt. Gegen N. fällt derselbe, eben so die Hardt in die Fläche von Pützchen und Bächlinghoven ab. Durch einen tiefen. ziemlich nahe die Sohle des Rheinthales erreichenden Thaleinschnitt, ist der Ennert von dem westlich vorliegenden Finkenberg bei Limperich getrennt, welcher von S. her und namentlich vom Rheine aus, ganz inselförmig aus dem Thale sich zu erheben scheint.

Die Abnahme der Höhen von S. gegen N. ergibt sich aus den nachstehenden Messungen:

sich aus den hachs	tenend	IGH THE	saungen.			
Petersberg, Basalt					1027	Fuss
Oberdollendorfer 1	Tardt,	Basalt			780	,,
Obercasseler Ley,	Basalt				616	,,
Ennert (Foreaux	$H\ddot{a}usc$	chen),	Gerölle,	da-		
runter Basalt			•		487	,,
Finkenberg, Basalt			•		355	"

Die *Dollendorfer Hardt* erhebt sich kuppenförmig über eine abgeschrägte Terrasse, nur abgerundeter wie der *Petersberg* und steiler gegen S. hin in das Thal von *Heisterbach* als nordwärts in die Schlucht von *Römlinghoven* abfallend. Am südlichen Abhange derselben

steigen die Devonschichten bis zu einer Höhe von 496 Fuss, auch wohl nur wenig niedriger als am Petersberge. Die Terrasse verläuft sich gegen O. in die Fläche der Casseler Heide, welche die allgemeine Plateau-Höhe bezeichnet, 532 Fuss hoch.

Selbst der höchste Punkt der Obercasseler Ley erhebt sich nur mit 84 Fuss über diese Fläche. Das Thal des Lutterbaches am Fusse der basaltischen Scharfenberge, gleichsam eine Fortsetzung des Limberges, liegt noch 315 Fuss hoch, während der Scharfenberg sich bis zu einer Höhe von 703 Fuss erhebt.

Zwischen der Höhe der Obercasseler Ley und der Casseler Heide liegt:

Papelsberg , südlicher	Rand	der	Fläch	e von			
Oberholtorf, Basalt					593	Fuss	
Rabenley, Basalt					562	>;	
Auf dem Stein					570	,,	
Auf dem Stein, verkie	eseltes	Holz			544	22	
Die Fläche von	der	Cass	eler I	Teide	dehnt	sich	
gegen N. aus:							
Viaxel, an der Kapelle, Gerölle						Fuss	

Hardt (über den Alaunhütten), Gerölle . 453 ,,Dann fällt diese Fläche ziemlich schnell nach dem

Hochflächen zu beiden Seiten des Rheinthales.

Die Fläche der Gerölle, welche die Schichten des Braunkohlengebirges bedecken, und welche von der Casseler Heide am Rande des Zelterberges, des Jungfernberges, des Papelsberges, der Rabenley nach dem Ennert und der Hardt sich erstreckt, hat auf der linken Seite des Rheines eine überaus grosse Verbreitung und er-

reicht dieselbe Höhe, in der sie auf der rechten Seite gefunden wird.

Hieraus geht hervor, dass diese Gerölleablagerung ursprünglich zusammengehört, ein Ganzes ausmacht und erst später durch das Rheinthal getrennt worden ist, eben so wie die Gerölle-, Sand- und Lehmablagerungen in der Thalfläche zu beiden Seiten des Stromes zusammen gehören und gleichzeitig gebildet worden sind.

Da diese Betrachtung von einiger Bedeutung für die Entwicklung wichtiger Verhältnisse in dem Siebengebirge ist, so mögen die folgenden Messungen die übereinstimmende Höhe der Gerölle zu beiden Rheinseiten nachweisen, welche so sehr bei der Betrachtung des gradlinigten Abschnittes des gegenüberliegenden Rheingehänges vom Siebengebirge aus, auffällt.

Weg von Gimmersdorf nach Mehlem, südlich

weg von Gimmersum nach Mentem, sudich		
von Liessem an einem steinernen Kreuze	605	Fuss
Windmühle bei Gudenau, Basalt	603	"
Strasse von Meckenheim nach Bonn, Nummer-		
stein 1.46, höchster Punkt	579	;;
Vilipp, an der Kirchthür	557	"
Strasse von Duisdorf nach Buschhoven, an 4		
Pappeln	542	"
Röttchen, an der Strasse von Bonn nach		
Meckenheim, Nummerstein 99	530	"
Strasse von Poppelsdorf nach Ippendorf, Ein-		
schnitt des Weges in den Kreuzberg .	480	,,
Alle diese Höhen liegen auf der mit Ge	rölle	n be-
deckten Fläche und fallen zwischen die Höhe		
der Obercasseler Ley mit	616	Fuss
und des Ennert mit	487	, ,,
Die Betrachtung über die allmählige Zu	nahm	ie der

Die Betrachtung über die allmählige Zunahme der Höhen dieser Gerölle rheinaufwärts, über ihre Verbreitung auf sehr ebenen Terrassen am Fusse höher ansteigender Gehänge, welche zuerst von C. von Oeynhausen mit so grossem Scharfsinn aufgefasst worden ist, liesse sich noch weiter führen, wenn sie sich nicht zu weit von dem Gegenstande dieser Arbeit entfernte.

Linke Rheinseite, dem Siebengebirge gegenüber.

Der ausgezeichnetste Punkt auf der linken Rheinseite dem Siebengebirge gegenüber ist der Roderberg, ein vollständig geschlossener Krater, dessen zusammenhängender kreisförmiger Rand eine flache Einsenkung umschliesst.

Die höchste Erhebung seines Randes liegt auf der Südseite und beträgt 590 Fuss, übersteigt also nicht das Niveau der Gerölle in der dahinter gelegenen Fläche. Derselbe liegt dem Rheine so nahe, dass die Entfernung der Mitte des Kraterbodens von dem Rheinufer bei Rolandseck nur 250 Ruthen beträgt. So fällt denn auf der Ostseite der Kraterrand unmittelbar nach dem Rheine hin ab. An der Südseite verbindet sich mit demselben der Basalt-Vorsprung von Rolandseck 472 Fuss hoch. Devonschiefer tritt am Rheingehänge weiter gegen S. hervor, von mehren kleinen Schluchten durchfurcht, in der Höhe von Gerölle bedeckt. Gegen W. fällt der Kraterrand in das Thal von Bachem ab, welches sich bei Mehlem in das Rheinthal öffnet. Dazwischen senkt sich der nördliche Abfall ganz allmählig.

Der Abhang von dem Bachemer - bis zum Godesberger-Thal wird nur südlich von Muffendorf vom Lühnsberge, einem Basalt-Vorsprunge unterbrochen, 386 Fuss hoch. Der Kegel des Godesberges, 365 Fuss hoch, ist durch einen schmalen niedrigen Rücken mit dem dahinter liegenden Gehänge verbunden, und tritt ganz in die Thalfläche vor.

Von hier zieht sich das Gehänge bogenförmig gegen den Kreuzberg hin, welcher gegen N. hin in die Thalfläche abfällt. Das Rheinthal wird von dem Fusse desselben an, schon viel breiter, eben so wie auf der rechten Seite von dem Finkenberge aus.

Thalfläche des Rheines, oberhalb und unterhalb des Siebengebirges.

Die Thalfläche des Rheines besitzt von dem oberen Ende des Siebengebirges bis gegen Bonn hin eine Höhe von 170 bis 200 Fuss. Der Fuss der Berge ist überall scharf gegen diese Fläche abgeschnitten. Lange Vertiefungen ziehen sich in demselben den Gehängen parallel fort, alte Flussarme bezeichnend. Wenn sich der Thalboden auch im Allgemeinen gegen den Fuss der Gebirge erhebt, so finden sich doch gerade auch an demselben bedeutende Vertiefungen, wie eine solche Vertiefung von Friesdorf über Kessenich gegen Poppelsdorf hin sehr bemerkbar ist, eine andere unterhalb Plittersdorf, zwischen Beuel und Limperich.

Die Stromrinne liegt bei Rolandseck dicht an dem linken Thalgehänge, am Fusse des Drachenfels dicht an dem rechten Thalgehänge, in dem sie bis dahin die Thalfläche schräg durchschneidet. Von hier entfernt sich dieselbe mehr von dem rechten Gehänge bis Römlinghoven, nährt sich demselben wieder mehr bei Obercasse! und wendet sich von da bogenförmig der Mitte zu, welche sie zwischen dem Ennert und dem Kreuzberge ziemlich erreicht.

Bei Rolandseck umschliesst der Rhein zwei ganz niedere, aus Geschieben und Sand bestehende Inseln, Nonnenwerth und Grafenwerth, und hat einschliesslich derselben eine Breite von 230 Ruthen. Nahe oberhalb dieser Stelle ist derselbe nur 60 Ruthen breit; unterhalb bei Königswinter, bei Plittersdorf zieht er sich bis auf 100 Ruthen zusammen.

Die Thalfläche besitzt folgende Breiten: in der Ouerlinie von Rolandseck gegen 530 Ruthen, vom Drachenfels 320 Ruthen, wobei auf der rechten Seite das nördliche Gehänge des Rodderberges, flächer als sonst. sich mehr in die allmählige Erhebung des Thalbodens verläuft, vom Godesberge 650 Ruthen, von Obercassel 1000 Ruthen, vom Finkenberge 800 Ruthen. Die Entfernung der Höhenpunkte des Kreuzberges und des Ennert von einander beträgt 1600 Ruthen. Die schnelle Erweiterung des Thales unterhalb der letzten Ausläufer des Siebengebirges und entsprechend auf der linken Rheinseite am Kreuzberge ist so bedeutend, dass in der Querlinie von Siegburg, welche nur 1100 Ruthen unterhalb der Spitze des Ennert liegt, die Thalfläche eine Breite von 4700 Ruthen besitzt, und diese nimmt abwärts immer mehr zu und zieht sich nicht wieder zusammen.

Ganz ähnlich verhält es sich mit der Verbreitung der Gerölle, die in einer Höhe von 400—600 Fuss auftreten. Dieselben sind oberhalb der Ahrmündung auf einen schmalen Raum, auf einige Terrassen an den Ufern des Flusses beschränkt, während sie unterhalb derselben auf der linken Seite mit einem Male sich über eine mehrere Meilen breite Fläche ausdehnen und eben so auf der rechten Rheinseite von Ober-Dollendorf aus an dem nördlichen Rande des Siebengebirges weit nach O. hin sich verfolgen lassen. Der Zusammhang, in dem die Gerölle-Ablagerungen auf den Terrassen des oberen Rheinthales mit der grossen Verbreitung der Gerölle in der grossen Bucht in den Devonschichten zwischen Düren und Bensberg steht, lässt darüber keinen Zweifel,

dass hier in einer früheren Periode die Mündung des Flusses in das Meer stattgefunden. Die Verbreitung der Gerölle lässt erkennen, wie weit das Land gereicht hat und wo der Küstenrand gewesen ist.

II. Devongruppe.

Allgemeine Arbeiten über dieselbe.

Bei weitem die älteste der Massen, welche in dem Siebengebirge auftreten, wird von der Devongruppe gebildet. Dieselbe verbreitet sich auf sehr grosse Entfernungen und es kann daher gar nicht die Rede davon sein, an dieser Stelle auf eine ausführlichere Beschreibung derselben einzugehen.

In Bezug auf die allgemeinen Verhältnisse derselben, muss auf folgende Werke verwiesen werden:

On the distribution and classification of the older or palaeozoic deposits of the north of Germany and Belgium by the Rev. Adam Sedgwick and R. J. Murchison, London, 1842.

Dasselbe deutsch: Ueber die älteren oder Paläozoischen Gebirge im Norden von Deutschland und Belgien, von Sedgwick und Murchison, bearbeitet von Gustav Leonhard, Stuttgart 1844.

Das Rheinische *Uebergangsgebirge*. Eine paläontologisch-geognostische Darstellung von C. F. Roemer, *Hannover* 1844.

Mémoire sur les terrains Ardennais et Rhénan de l'Ardenne, du Rhin, du Brabant et du Condros par André Dumont. Memoires de l'Académie Royale de Belgique. Tom. XX. Bruxelles 1847. Verbreitung der Devongruppe in der nächsten Umgebung des Siebengebirges.

Es kann hier nur darauf ankommen, diejenigen Verhältnisse der *Devongruppe* darzustellen, welche in Beziehung zu den dem *Siebengebirge* eigenthümlichen Gebirgsarten stehen.

Die Devonschichten bilden die südliche Grenze des Trachytes im Siebengebirge vom Rheinufer bei Rhöndorf bis nach Ittenbach hin. Es ist dies die Hochebene, welche sich bis 1000 Fuss erhebt und in raschen Stufen nach dem Rheine abfällt. Auf der linken Rheinseite setzt diese Schichtenfolge von Süden her bis zum Basalt des Rolandseck fort. in allen Schluchten entblösst, welche südlich des Basaltes am Gehänge herabziehen. Im Siebengebirge treten die Devonschichten noch in zwei Partieen auf, in einer kleinen, am nördlichen Fuss des Drachenfels, im Hardtberg, Kuckstein bis ins Männesseifen; und in einer grösseren am westlichen Fusse des Petersberges, an beiden Gehängen des Altebaches oberhalb Ober - Dollendorf, am westlichen Fusse der Dollendorfer Hardt bis nach Römlinghoven. Weiter gegen N. kommt an dem Abhange der rechten Rheinseite bis zum Finkenberge keine Spur von diesen Schichten vor*). Von Ittenbach ziehen dieselben nach Oberpleis von Trachyt-Konglomerat und vom Braunkohlengebirge bedeckt. Sie bilden daher von Römlinghoven über Rhöndorf bis Oberpleis eine tiefe hufeisenförmige Bucht, in deren Scheitel sie die grösste Höhe erreichen,

^{*)} Hartstein a. a. O. S. 19, führt zwar noch eine kleine Partie von Devonschiefer am Fusse des Rückersberges bei Ramersdorf an, doch beruht diese Angabe auf einem Missverständnisse; es kommt hier nur Basalt von Loes bedeckt vor.

während die Schenkel immer tiefer und tiefer sich einsenken.

Verbreitung der Devongruppe auf der gegenüberliegenden linken Rheinseite.

Während auf der rechten Rheinseite die Devonschichten bei Römlinghoven enden, setzen dieselben auf der linken Rheinseite von Godesberg an über Friesdorf, Dottendorf, Kessenich und Poppelsdorf fort und stehen noch an dem Abhange zwischen Ippendorf und Lengsdorf an. Sie erreichen nur an dem Katzenlochsberg, S. von Ippendorf fast die Höhe des Abhanges, während sie sonst in dieser Gegend von Schichten des Braunkohlengebirges und von einer mächtigen Lage von Geschieben bedeckt sind. Diese letztere bildet überall den oberen Theil des Abhanges und der von hier gegen W. weit sich ausdehnenden Fläche. Wäre das Rheinthal nicht an dieser Stelle eingeschnitten, so würde auch die Devongruppe vom nördlichen Fuss des Drachenfels bis nach Römlinghoven, von Godesberg bis Kessenich nicht entblösst worden sein, sondern sie würde von Schichten des Braunkohlengebirges, von Trachyt-Konglomerat und besonders von der oberen Geschiebedecke gerade eben so bedeckt sein, wie dieses in dem ganzen Raume von Römlingshoven bis Oberpleis der Fall ist, wo auch nicht eine Spur derselben gefunden wird.

Gestaltung der Oberfläche der Devongruppe unter den jüngern Schichten.

Die Devonschichten erreichen nach dem Rheine hin folgende Höhen:

am westlichen Fusse des Gr. Breiberges . 681 Fuss

am nördlichen Fusse des Drachenfels am

Zwischen der Erhebung der Devonschichten am nördlichen Fusse des Drachenfels und an dem Petersberge liegt eine tiefe Einsenkung derselben, welche mit Sandstein des Braunkohlengebirges und mit Trachyt-Konglomerat ausgefüllt ist. In dieser Einsenkung tritt diese letztere Gebirgsart noch in einer Höhe von 200 Fuss am Ausgange des Wintermühlenthales auf und es ist daher gewiss, dass hier die Oberfläche der Devongruppe noch tiefer liegen muss. Die Höhe, welche dieselbe an der Dollendorfer Hardt erreicht, zeigt, dass hier deren Oberfläche gegen O. beträchtlich einsinkt, denn am Kloster Heisterbach erreicht das Braunkohlengebirge nur eine Höhe von 446 Fuss. Die Oberfläche der Devongruppe muss also nothwendig hier noch tiefer liegen.

Bei Oberpleis tritt dieselbe im Pleisbachthale in einer Höhe von nur 388 Fuss auf und da hier ihre Oberfläche gegen W. hin einsinkt, so folgt daraus, dass zwischen Römlinghoven und Oberpleis eine Einsenkung vorhanden ist, von der aus die Oberfläche der Devonschichten nach beiden Seiten sich erheben. Diese Einsenkung war bereits vorhanden, als der Absatz der Schichten des Braunkohlengebirges begann, dieselbe ist daher sehr viel älter als die Bildung des Rheinthales und steht mit dieser in garkeinem Zusammenhange.

Auf der linken Rheinseite sind die Devonschichten W. von Ippendorf, an dem Rande des Plateau's im Felde der Eisensteins-Concession Hesperus unter den Thon- und Sandlagen des Braunkohlengebirges in einer

Tiefe von 60 Fuss gefunden worden, auf dem Hardtberge, W. von Lengsdorf dagegen erst in einer Tiefe von 105 Fuss. Noch weiter gegen W. auf dem Kt. Hardtberge, S. von Duisdorf wurde in einem Schacht der Eisenstein-Concession Witterschlick die Oberfläche der Devonschichten mit 120 Fuss Tiefe nicht erreicht, obgleich sie sich wahrscheinlich bald darunter finden würde. Gegen die Mitte der Plateau's hin liegen die Schichten des Braunkohlengebirges mehr als 140 Fuss mächtig, denn in dieser Tiefe fand sich trockener Sand und noch keine Devonschichten. Das W. Einsenken der Oberfläche derselben in dieser Gegend ist nach diesen mir von Herm. Heymann gemachten Mittheilungen erwiesen.

Schichtung der Devongruppe.

Wenn auch die Schichten der Devongruppen der Oberfläche und besonders in der Nähe der Auflagerungsfläche des Braunkohlengebirges ein zerrüttetes Ansehen besitzen, so weichen doch diese Erscheinungen gar nicht von denjenigen ab, welche sie an andern Orten unter denselben Umständen zeigen. Wo dagegen der Schichtenverband der Devongruppe frei von diesen, nur die Oberfläche berührenden Störungen blos gelegt ist, zeigt sich hier in der Nähe des Trachytes und Basaltes die Regelmässigkeit der Streichungslinie der Schichten, wie in dem ganzen Gebirge. fallen der Schichten wechselt ebenfalls in derselben Weise wie es auch sonst gefunden wird, ohne Beziehung zu den fremdartigen Gesteinsmassen. Die Schichtungsverhältnisse der Devongruppe in der Nähe des Siebengebirges sind ganz unabhängig von dem Auftreten des Trachytes und Basaltes in denselben, ganz unabhängig von dem Einschnitte des Rheinthales. Die Schichten dieses Gebirges haben ihre aufgerichtete Lage in einer sehr viel früheren Zeit angenommen, als die Trachyte und Basalte an die Oberfläche gekommen sind. Wenn Störungen in der Lage derselben dadurch hervorgebracht worden sind, so möchten sie wohl auf die unmittelbare Nähe, auf die Berührung der Trachyte und Basalte beschränkt geblieben sein. Es fehlt im Siebengebirge an Entblössungen, um die Frage bestimmt und in einiger Vollständigkeit zu entscheiden.

Die Streichungslinie der Schichten der Devongruppe wechselt zwischen St. 3½ und 7; das Einfallen ist theils gegen N.-W., theils gegen S.-O. gerichtet, mit sehr verschiedener Stärke des Einfallens.

So ist das Streichen und Fallen:

Auf der Hölle, nördlich von . St. 41/2 mit 40° geg. S.-O. Oberdollendorf . am westlichen Abhange des Petersberges St. 5. mit 45° geg. S. am Fusse des Hirschberges St. 6. mit 40° geg. N. am Wülsdorfer Hofe, westlicher Fuss des Drachen-St. 5. mit 30° geg. S.-O. fels bei Rhöndorf, am südlichen Fusse des Drachenfels . St. 7. mit 20° geg. N. im Rhöndorferthale, am südlichen Fusse der Wolken-. St. 6. mit 45° geg. N. im Rhöndorferthale, zwischen Geisberg und Brei-. St. 41/2 mit 200 geg. S.-O. berg im Brückseifen b. Heisterbach

auf der rechten Seite

. St. 5½ mit 20° geg. S.
auf der linken Seite

. St. 3½ mit 40° geg. S.-O.

Durch das Rhöndorferthal geht eine Sattellinie hindurch, von der aus die Schichten nach entgegengesetzter Seite einfallen; dieselbe scheint von grösserer Bedeutung als diejenige, welche in der Partie nördlich vom Drachenfels auftritt.

Gesteine der Devongruppe.

Die Gesteine, aus denen diese Schichten bestehen, sind theils feinkörnige thonige Sandsteine (Grauwacke), theils schieferige thonige Sandsteine, welche mit Thonschiefer abwechseln (Grauwackenschiefer), und sandige grobe Thonschiefer. In denselben kommen Thon- und . Brauneisensteine, thonige Sphärosiderite in mehr und weniger regelmässigen Lagen und unförmlichen Stöcken vor. Auf diesen Eisensteinen sind besonders in der Partie nördlich vom Drachenfels Versuchbaue geführt worden, wodurch eine grosse Anzahl solcher Lagen gefunden worden sind. In der Nähe der Oberfläche finden sich dieselben häufig in den aufgelösten Schichten (Schotter). Auf der linken Rheinseite findet sich ein ähnliches Sphärosiderit-Vorkommen am Abhange zwischen Ippendorf und Lengsdorf. Der Sphärosiderit erreicht hier wohl die Mächtigkeit von einem Fuss, hält aber weder im Streichen, noch im Fallen aus; daher auch selbst bei vielen über einander auftretenden Lagen deren Gewinnung nicht mit Vortheil möglich ist. Dieselben scheinen aber da am häufigsten zwischen den Devonschichten vorzukommen, wo der blaue eisenschüssige Thon des Braunkohlengebirges in ansehnlicher Mächtigkeit darauf liegt, oder wo es wahrscheinlich ist, dass er einst darüber gelegen und nur später wieder zerstört und weggeführt worden ist. Wo aber der Thon nur eine geringe Mächtigkeit zeigt oder ganz fehlt, sind auch in den darunter liegenden Devonschichten keine Sphärosiderite gefunden worden. Es bleibt daher um so zweifelhafter, ob das Vorkommen überall der Devongruppe angehört oder dem Braunkohlengebirge zugezählt werden muss, als die Schichten des ersten unter den Thonlagen des Braunkohlengebirges thonig und aufgelöst sind.

Kohlige Schieferschichten in der Devongruppe und deren Verbreitung.

Kohlige schwarze Schieferschichten kommen oberhalb Oberdollendorj vor. Auf denselben sind am Abhange der Dollendorfer Hardt, auf der rechten Seite des Altebaches öfter und theilweise ziemlich ausgedehnte Versuche zur Auffindung von Steinkohlen gemacht worden, die aber immer ohne Erfolg geblieben sind. In der Nähe derselben finden sich viele Pflanzenabdrücke vor, die aber nicht näher bestimmt sind, die meisten dürften auch zu undeutlich sein. In früherer Zeit scheinen diese Schichten auch vom Abhange des Petersberges auf der linken Seite des Thales aufgesucht worden zu sein*).

Ziemlich viele Versuche sind auf ähnlichen Lagen ungefähr in dem nordöstlichen Fortstreichen der Schichten gemacht worden. An der Burg bei Oberpleis wurde unter abwechselnden Sandstein und Schieferschichten eine Lage von 2 Fuss Mächtigkeit von thonigem Schiefer mit Pflanzenabdrücken gefunden, welche eine milde

^{*)} Nose Orograph. Briefe über das Siebengebirge. Frankf. a/M. 1789. 1. 104.

Lage von Kohlen und Brandschiefer von 3 Zoll Stärke bedeckte. Darunter folgte Sandstein erst von grauer, dann weisser Farbe. Das Einfallen der Schichten ist mit 20 bis 30° gegen S. gerichtet, das Hauptstreichen zwischen St. 4 und 5. Südlich der Strasse von Oberpleis nach Broichhausen zeigt sich das Ausgehende einiger schwarzen kohligen Lagen an mehreren Stellen. Eine derselben ist an zwei Punkten mit Bohrlöchern von 18 und 20 Lachter Tiefe untersucht worden, ohne aber Veränderungen gegen das Ausgehende zu finden. Am Krebspütz bei Broichhausen ist ein kohlenreicher Brandschiefer von 1 bis 11/4 Fuss Mächtigkeit aufgeschlossen worden, der eine verworren wellenförmige Struktur zeigt, wie dieselbe öfter beim Alaunschiefer vorkommt. Das Hangende derselben ist ein mürber, leicht zerfallender Schiefer mit Pflanzenabdrücken.

Ein ganz ähnliches Verhalten zeigt eine mit Kohlenstreifchen gemengte Schieferlage von 1/2 bis 1 Fuss Mächtigkeit bei Hassenberg, unfern Donndorf, an der Sieg, in deren Hangendem sich eine mürbe Schieferlage mit wenigen Pflanzen abdrücken findet. Aehnliche Schichten finden sich auch bei Oberkümpel südwestlich von Donndorf, wo viele Pflanzenabdrücke vorkommen. Die Lagen setzen noch bedeutend gegen N.-O. fort. So ist ein Lager von 3 Fuss Mächtigkeit in der von Darscheid (östlich von Ueckerath) nach der Sieg hin abfallenden Schlucht durch einen 40 Lachter langen Stollen aufgschlossen worden. Dasselbe streicht St. 5 und fällt mit 7º gegen S. ein. Es besteht aus einem schwärzlich grauen, nach allen Richtungen vielfach, meist krummflächig zerklüfteten Schiefer, der stark von kohliger Substanz durchdrungen ist. Dieselbe liegt am ausgezeichnetsten auf den dadurch meist glänzenden Kluftflächen, welche nach dem Hangenden hin so häufig werden, dass das Ganze in kleine Splitter zerfällt. In dem Stollen enthält der bläulich graue Schiefer einige Lagen von feinkörnigem Sandstein und charakteristische Devon-Versteinerungen: Spirifer speciosus Schlot. var. Sp. macropterus Goldf. Hülfsarme von Cyathocrinus pinnatus Goldf.

Südlich von Oberdollendorf sind an den Gehängen des Rheinthales nach der Lungenburg hin ebenfalls noch solche schwarze, kohlige Schieferschichten bekannt, auf dieselben ist in der Schlucht unterhalb Pfaffenröttchen ein Stollen getrieben worden. Bemerkenswerth ist es, dass sich eben so in südwestlicher Richtung in der ungefähren Streichungslinie der Schichten von Oberdollendorf ähnliche schwarze kohlige Schiefer auf der linken Rheinseite finden, bei Marienforst oberhalb Godesherg und bei Todenfeld südlich von Rheinbach, welche, wenn auch nicht in denselben Schichten, doch in derselben Gruppe von Schichten der Devongruppe vorkommen und die gleichförmige Erstreckung einer solchen Ablagerung auf eine Länge von mehr als 5 Meilen nachweisen.

Versteinerungen in der Devongruppe.

Die Schichten des Hardtberges, der sich von Königswinter nach dem Kuckstein hinaufzieht, enthalten nach der gefälligen Mittheilung des Prof. Roemer: Spirifer speciosus Schlot. var. Sp. macropterus Goldf. Leptaena (Chonetes) sarcinulata, de Kon. (Leptaena semiradiata Sow.) Leptaena (Orthis) dilatata F. Roemer. Pterinaea trigona Goldf. Pleurodictyum problematicum Goldf.

Diese wenigen Versteinerungen genügen um diesen Schichten ihre Stelle in der untern Abtheilung der Devongruppe oder der älteren Rheinischen Grauwacke übereinstimmend mit der von *Coblenz* und *Ems* anzuweisen.

Wenig südlich vom Siebengebirge ist am rechten Abhange des Thales oberhalb Menzenberg eine 4 Fuss mächtige, sandig thonige Schieferschicht durch einen Steinbruch aufgeschlossen worden, in der Dr. A. Krantz*) sehr zahlreiche Versteinerungen aufgefunden hat. Die Schichten fallen regelmässig in St. 10 mit 30 Grad gegen S.-O. ein. Das Zusammen-Vorkommen dieser Versteinerungen ist wichtig; es sind folgende:

Chrondrites antiquus Sternb.

Haliserites Dechenianus Göpp.

Fenestella subrectangularis Sandb.

Polypora striatella Sandb.

Dictyonema gracilis Hall.

nige

isti-

8 14 8

rme

gen

och

auf

hen

es.

1111-

en.

cen

erg

nn

en

en

b-

h-

Favosites cervicornis Edw. und Hainw.

Alveolites cervicornis Blainv.

Pleurodictyum problematicum Goldf.

Pentacrinus priscus Goldf.

Cyathocrinus pinnatus Goldf.

Terebratula daleidensis F. Röm. (Rynchonella inaurita Sandb.)

Terebratula (Rynchonella) subcordiformis Schn.

Terebratula macrorhyncha Schn.

Terebratula caiqua d'Arch. und Vern.

Terebratula papyracea A. Röm.

Spirigera squamifera Schn.

Spirigera reticularis d'Orb.

^{*)} Ueber ein neues bei *Menzenberg* aufgeschlossenes Petrefacten-Lager in den Devonschichten. Verh. d. naturh. Ver. B. 14. S. 143.

Spirigera concentrica d'Orb.

Spirifer socialis Krtz. (Spirifer macropterus Goldf.)

Spirifer solitarius Krtz.

Spirifer macropterus Goldf.

Spirifer macropterus Var. mucronatus Sandb. .

Spirifer avirostris Krtz.

Orthis hipparionux Schn.

Orthis cremistria Phil.

Orthis resurinata Phil.

Orthis strigosa d'Ach. und Vern.

Orthis undifera Schn.

Orthis circularis Schn.

Orthis oborata Schn.

Orthis Sedawigii d'Arch. und Vern.

Orthis Murchisoni d'Arch, und Vern.

Orthis papilio Krtz.

Productus n. sp.

Pterinea costata Goldf.

Pterinea dichotoma Krtz.

Pterinea lamellosa Goldf.

Pterinea hifida Sandh.

Pterinea truncata P. Röm.

Pterinea lineata Goldf.

Pterinea gigantea Krtz.

Pterinea ventricosa Goldf.

Pterinea laevis Goldf.

Pterinea plana Goldf.

Pterinea aculeata Krtz.

Pterinea elongata Goldf.

Pterinea longialata Krtz.

Pterinea Bilsteinensis F. Röm.

Mytilus antiquus Goldf.

Nucula unioniformis Sandb.

Megalodon curcatus Krtz.

Lucina sinuosa A. Röm.

Lucina semicircularis Krtz.

Venus subglobosa A. Röm.

Venus elevata Krtz.

Tellina bicostula Krtz.

Sanguinolaria dorsata Goldf.

Sanguinolaria tellinaria Goldf.

Sanguinolaria curvato-lineata Krtz.

Sanguinolaria lata Krtz.

Solen vetuctus Goldf.

Tentaculites scalaris Schloth- Sandb.

Patella Saturni Goldf.

Homalonotus crassicauda Sandb.

Pleuracanthus (Phacops) laciniatus F. Röm.

Wenn auch unter diesen 63 Species 15 als neu bestimmt worden sind und dieselben an andern Orten in der untern Abtheilung der Devongruppe am Rhein noch nicht aufgefunden sein mögen, wenn auch noch eine gewisse Anzahl bisher nur in der mittlern und selbst in der obern Abtheilung dieser Gruppe bekannt sein mag, so gehört doch der grösste Theil zu den häufigen und charakteristischen Versteinerungen der untern Abtheilung. Es dürfte daher eine Trennung um so weniger sich rechtfertigen, als die Lagerungsverhältnisse keinen Grund dazu darbieten.

Erzgänge.

Die Devongruppe enthält in der Nähe des Siebengebirges, besonders südlich der Löwenburg, viele Erzgänge, theils Blende und Bleiglanz, theils Kupfererz und Schwefelkies, beide mit Quarz führend. Nur in einem Falle, wie auf der Grube Glückliche Elise, finden sich die Bleiund die Kupfererze auf demselben Gange beisammen. Wenn auch vielfach

auf diesen Erzgängen bergmännische Arbeiten stattgefunden haben, so ist doch ein fortgesetzter Bergbau kaum darauf erhalten geblieben. So sind wieder mehre dieser älteren, durch Pingenzüge bezeichneten Gruben vor einigen Jahren in Angriff genommen worden, ohne dass der Betrieb eine längere Dauer erhalten hat. Nur auf der Grube Ludwig wird noch ein ansehnliches Mittel von Bleierzen gewonnen. Deshalb ist auch nur wenig über das Verhalten dieser Gänge bekannt, welche nicht zu grösseren Gangzügen vereinigt zu sein scheinen. Das Streichen derselben liegt theils zwischen St. 5 bis 7, also dem Streichen der Gebirgsschichten ziemlich nahe, oder zwischen 10 bis 2, das Streichen der Gebirgsschichten beinahe rechtwinklich durchschneidend. Dieselben, besonders aber die Bleierz und Blende führenden, sind sehr gebräch und zertrümmert. Selten haben sie bestimmte Saalbänder, regelmässig durchsetzende Ablösungen von dem, in ihrer Nähe vielfach zerklüfteten Nebengestein.

Von Honnef im Ohbachthale aufwärts tritt das erste Vorkommen einer Erzlagerstätte rechts nach der Höhe im sogenannten Heinsbusch auf, wo ein gegen 80 Lachter langer Pingenzug unter spitzem Winkel in St. 5 über den Weg nach Aegidienberg streicht*). Die Grube führte früher den Namen Bleikaule, gegenwärtig gründen sich auf die Pingen die Muthungen Alphons, Alter Fritz und Carlsglück, von welchen erstere betrieben wird. Bei dem früheren Betriebe wurden Bleierze gewonnen, ausserdem kommt Blende vor. Weiter

^{*)} Die meisten der hier folgenden Nachrichten über diese Erzgänge verdanke ich der Gefälligkeit des Bergmeisters von Hoiningen gen. Hüene in Siegen, dem ich dafür zu besonderem Danke verpflichtet bin.

östlich verrathen einzelne Pingen, auf welche sich die Muthung Amalia gründet, welche in einer Seitenschlucht des Ohbaches liegen, dass auch hier Bleierzgewinnung statt hatte. Wo die eben erwähnte Seitenschlucht in den Ohbach mündet, liegt an dessen rechter Thalseite der nicht unbedeutende, 70 Lachter lange Pingenzug der alten Grube Glücklicher Johannesberg. Das Streichen des Ganges ist nach den Pingen St. 7. Die Erzführung besteht aus Bleierz und Blende. Die Fortsetzung des angeführten Streichens führt auf die andere Thalseite nach dem Pingenzuge von Mariannaglück, welche man ebenfalls wieder aufgeschlossen hat. Weiter thalaufwärts mündet in den Ohbach das von der Löwenburg sich herabziehende Einsiedlerthal, die bedeutendste Seitenschlucht des Haupt-Thales, in welcher die Grube Glückliche Elise, früher unter dem Namen Theresia*) bekannt, liegt. Der Erzgang dieser Grube setzt im rechten Gehänge des Einsiedlerthales auf. Die Grube wurde gegen Ende des vorigen Jahrhunderts und im Anfange dieses Jahrhunderts bis 1816 betrieben, vor einigen Jahren hat eine belgische Gewerkschaft den Betrieb wieder aufgenommen und eine Zeitlang fortgesetzt.

Der Gang streicht im nördlichen Theile des Feldes in St. 21/4, weiter südlich wendet er sich ganz nach

^{*)} Der Bergmeister Bleibtreu in dem Taschenbuch zur Bereisung des Siebengebirges von Ferd. Wurzer, Köln 1805. S. 53 giebt einige Nachrichten von dieser Grube. Auch der Bergmeister F. Schmidt erwähnt dieselbe in Karsten's Archiv B. 22. 1848. S. 139 und 140. Hieraus geht hervor, dass ein Basaltund Wacken-Gang mit dem Erzgange in Berührung kommt.

Süden, indem er sich in St. 12 richtet. Das Einfallen geht mit 50° nach Westen. Die Mächtigkeit des Ganges schwankt zwischen 2 und 3 Fuss. Die Gangmasse besteht aus Quarz und zerklüftetem Nebengestein, in welcher theils in Nestern, theils in schwachen Trümmern Bleiglanz, Blende und Kupferkies vorkommt. Es sind nur von den Alten stehen gelassene, denselben wahrscheinlich zu arme Erzmittel, aufgeschlossen worden. Die Kupfererze stehen in einem besondern Trum an, welches sich bald am Liegenden bald am Hangenden anlegt. Die bis jetzt bekannte Ausdehnung der Lagerstätte beträgt nach den Aufschlüssen der Grube Glückliche Elise gegen 120 Lachter. Das durch den bis jetzt tiefsten Theresa - Stollen aufgeschlossene Mittel hat bis zum Ausgehenden 20 Lachter Höhe. Unter dem Stollen war von einzelnen Gesenken aus, von den Alten ebenfalls Betrieb geführt worden, welcher angeblich 3° unter die Stollensohle niederging. Ueber die hierbei gemachten Aufschlüsse fehlen zuverlässige Nachrichten. Allem Anschein nach war die Lagerstätte in der obern Teufe reicher an Blei- und Kupfererzen als in der jetzt aufgeschlossenen tiefern Sohle, wo das Vorkommen von Blende reichlicher zu sein scheint. Im östlichen Theile des Feldes glaubte man den Gang durch eine Kluft abgeschnitten. Als das Verhältniss gründlicher untersucht wurde, so zeigte sich ein unter fast rechtem Winkel ins Liegende abziehendes Bogentrum, während der Gang ununterbrochen fortstreicht.

Nach der Mittheilung von Herrn Bronne ist auf der Wernerstrecke, in dem Stolln Nr. 2 und 3 und eben so auf dem zuletzt erwähnten Trume ein Gang von basaltischem Konglomerat aufgeschlossen, indem sich viele Stücke von Grauwacke und hie und da auch von Quarz mit eingesprengtem Bleiglans und Schwefelkies

finden. Das Bogentrum scheint das Konglomerat ganz zu durchsetzen, aber nur in einzelnen schmalen Quarzschnüren. Auch der frühere Betrieb hatte einen Basaltgang kennen gelernt, welcher wahrscheinlich mit diesem Konglomeratgange in Zusammenhang steht, über den jedoch keine nähere Nachrichten übrig geblieben sind. Weiter nördlich in etwa 80 Lachter Entfernung setzt am linken Gehänge des Tiefethales ein Kupfererzgang auf, welcher im Streichen der Lagerstätte von Glückliche Elise liegt, und als deren Fortsetzung angesehen werden kann. Auf dieses Vorkommen im Tiefethale gründete sich die Muthung Löwengrube.

Nicht weit oberhalb der Einmündung des Einsiedlerthales liegen am rechten Gehänge des Haupthales, da wo dasselbe sich unter rechtem Winkel, rechts in der Richtung nach dem Bruderkonsberg wendet, die beiden Gruben Adler und Veronica. Die Grube Adler baut auf einem St. 10-101/2 streichenden mit 70-800 nach Osten einfallenden Gange, welcher bei abwechselnder Mächtigkeit von 1 bis 3 Fuss Blende mit wenig Bleiglanz und selten etwas Kupfererz in einem ganz besonders gebrächen Nebengestein von Grauwackenschiefer und Thonschiefer führt. Die bis jetzt bekannte Ausdehnung der Lagerstätte beträgt gegen 30 Lachter. Die Grube Veronika grenzt südlich an das Feld des vorhergehenden an, und zwar kann der Gang von Veronika nur als Fortsetzung des im Streichen und Fallen übereinstimmenden Ganges vom Adler betrachtet werden, obgleich die Erzführung beider Gänge von einander sehr verschieden ist, indem das nur auf 3 Lachter Länge aufgeschlossene Erzmittel von Veronika bei 12 bis 14 Zoll Mächtigkeit nur Kupferkies und Schwefelkies, aber nicht eine Spur von Blende oder Bleiglanz führt. Das Verhalten desselben zu dem Gange vom Adler ist bis jetzt noch nicht näher ermittelt.

Verfolgt man das Ohbachthal bis zur Strasse nach Aegidienberg und wendet sich links, den Fussweg von Servatius-Kapelle nach Aegidienberg verfolgend, so trifft man auf der rechten Seite des Lochbaches (der sich bei Hüscheid mit dem Pleisbach vereinigt) auf einen Pingenzug, welcher in St. 1 quer über den Weg streicht. In den Halden findet sich Quarz mit starker Kupfergrünung. Einzelne Pingen sind bedeutend und sollen der früher stattgehabten Kupfererzgewinnung entsprechen. Der Pingenzug ist untersucht worden, ohne einen Erfolg zu erlangen. Weiter nordöstlich hat man im Dorfe Brüngsberg einen Quarzgang mit Kupfererz erschürft, welcher in St. 3-4 zu streichen scheint und östlich von Briingsberg einige schwache Bleierztriimmer, welche in St. 1 streichen. Zwischen Brüngsberg und Quirrenbach stehen zu beiden Seiten des Pleisbachs alte Stollen. Auf der Halde des auf der rechten Seite gelegenen Stollens befinden sich grosse Wände rauhen Spatheisensteins.

Von grösserem Interesse als die zuletzt erwähnten Vorkommnisse ist der Kupfererzgang der Grube Emma Sophia nördlich von Brüngsberg, in einer nach dem Pleisbach hinabziehenden Schlucht. Der Gang steht hier bei einem Streichen in St. 3—4 und steilen nordwestlichen Einfallen mit etwa 1 Ltr. Mächtigkeit zu Tage an. Die Gangmasse besteht aus Qarz mit Kupferglaserz, ist auf einige Lachter im Streichen und gegen 4 Lachter in die Tiefe verfolgt. Eine Viertelstunde weiter nördlich, am rechten Gehänge des von Ittenbach nach dem Pleisbach bei Huscheid führenden Thales, setzt der Erzgang der Grube Johannessegen auf. Ueber das Verhalten der Lagerstätte ist wenig zu ermitteln, da über

den früheren Betrieb keine Angaben vorhanden sind, und der neuere Betrieb von 1840—47 unbedeutend war, und ebenso wie der gegenwärtige Betrieb hauptsächlich nur die Aufräumung des Stollns zum Zweck hatte. Das Streichen der Lagerstätte schwankt von St. 10 bis St. 2. Das Einfallen ist mit 70° nach Westen gerichtet. Die Mächtigkeit des Blende und etwas Bleierz als Seltenheit, auch Kupferkies führenden Ganges, beträgt 1 Zoll bis 2 Fuss. Von besonderem Interesse ist das Durchsetzen eines in St. 5 bis 6 streichenden, 20 bis 30 Fuss mächtigen Basaltganges, in welchem man bei dem Auffahren des Stollens einzelne sich durchziehende Quarzgänge und Schiefermittel aufgeschlossen hat *). Eine Verwerfung des Ganges findet dabei nicht statt.

^{*)} Jordan erwähnt diesen Basaltgang in den Mineral., Berg- und Hüttenmänn. Reisebemerkungen. Göttingen 1803. S. 223. nach den Angaben des Berg-Inspectors Stöckigt; an dem Durchsetzungspunkte soll weder der Erzgang noch das Nebengestein verändert gewesen sein. Jordan fand auf der Halde keinen eigentlichen Basalt, aber eine Gebirgsart, von thoniger, kleinblasiger, röthlichgrauer Grundmasse mit vielen kleinen Hornblende-Krystallen, Feldspathkörnern, selten mit Quarzkörnern und Glimmerblättchen. Eine wenig spätere Nachricht von diesem Basaltgange, vom Bergmeister Bleibtreu herührend, findet sich in dem Taschenbuch zur Bereisung des Siebengebirges von T. Wurzer. Köln 1805. S. 56. Hiernach wird der mit Quarz und Bleiglanz ausgefüllte Gang durch eine Basaltkluft gänzlich abgeschnitten, welche in ihrer ausserordentlichen Mächtigkeit durch Bol - und Grauwacken-Geschiebe begleitet wird. Der Gang ist in seiner Hauptstunde wieder ausgerichtet, nachdem man dieses Gebirge an 30 Lachter durchfahren hat. In dem Basalte findet sich bituminöses Holz. Noeggerath in dem Aufsatze: Das Vorkommen des Basaltes mit verkieseltem Holze

Eine Stunde weiter nordöstlich von Hüscheid befindet sich die Bleierz und Blende-Grube Altglück, deren sehr ausgedehnter Pingenzug den hier früher unter dem Namen Silberkaule geführten Betrieb als einen sehr bedeutenden bezeichnet. Die Lagerstätte streicht in St. 3 bis 4 und fällt mit 50 bis 60° nach Nordwesten ein. Bestimmte Saalbänder sind nicht vorhanden, sondern der Gang bidet eine Menge einzelner Erzmittel und Trümmer, welche bedeutende Keile des Nebengesteins umschliessen, wodurch die Mächtigkeit der Lagerstätte bis zu 3 und 4 Lachter anwächst. Eigenthümlich ist das Verhalten der meisten Erzmittel. Während nämlich die ganze Lagerstätte nach Nordwest einfällt, zeigen die einzelnen Erzmittel meist ein widersinniges Einfallen in Südost. Die einzelnen Mittel halten weder im Streichen noch im Fallen auf grosse Erstreckung aus, sondern sie ziehen sich bei 1 bis 2 Fuss Mächtigkeit auf 1 bis 10 Lachter fort, und keilen sich alsdann aus, worauf sich im weiteren Verfolg des Hauptstreichens ein neues Erzmittel wieder anlegt. Die Erzführung besteht aus Blende, in welcher einzelne Bleiglanzschnürchen aufsetzen. Nur selten findet man eine Spur von Kupfererzen. Das Vorkommen der Bleierze war indess, den Pingen und den alten Bauen nach, wel-

am hohen Seelbachskopf im Grunde Seel- und Burbach bei Siegen (Karsten's Archiv, B. 14 1840. S. 226.) bestätigt diese Nachricht nach seiner eigenen Erfahrung. Endlich führt auch noch der Bergmeister F. Schmidt in dem Aufsatze: Die Basaltgänge in dem rheinischwestphälischen Schiefergebirge oder nordwärts der Basaltregion des Westerwaldes und in der Umgebung des Siebengebirges (Karsten's Archiv, B. 22. 1848, S. 140.) diesen Punkt im Zusammenhange mit den benachbarten Basalt-Vorkommnissen an.

che bis zu 30 Ltr. Tiefe niedergehen, ursprünglich sehr bedeutend, und haben die Alten diese Erze abgebauet, und nur die Blende und wenige arme Bleierze zurück gelassen. Nach der Tiefe nimmt die Menge der Bleierze immer mehr ab, so dass deren Vorkommen in der Sohle des tiefen Stollns schon eine Seltenheit ist. Die in neuerer Zeit gemachten Aufschlüsse erstrecken sich auf eine Länge von 115 Lachter, während der Pingenzug sich nach Westen um die dreifache Länge weiter fortzieht. Im Liegenden des Pingenzuges kennt man eine isolirt liegende Pinge, auf welche sich die Muthung Nebenglück gründet.

Der Bergmeister Schmidt*) führt an dem südwestlichen Ende dieses Ganges eine durch Schurfarbeiten aufgeschlossene Basaltpartie an, welche Trachyt-Konglomerat mit Braunkohlen-Einschlüssen begleitet. Dieselbe ist in neuerer Zeit durch Schurfarbeiten wieder aufgeschlossen worden.

Nördlich von Bennerscheid liegen in dem nach der Sieg hinabziehenden Thal des Langenbaches einzelne Pingen, von denen jedoch nichts Besonderes zu erwähnen ist. Nördlich von diesen Punkten auf dem rechten Ufer der Sieg, steht am Mühlenberge bei Seligenthal der Bleierz- und Kupfererzgang der Grube S. Merten zu Tage an. Derselbe streicht St. 9 und fällt mit 60° nach Westen ein. Der sehr rauhe und arme quarzige Gang setzt in einer sandigen bröckeligen Grauwacke auf und zeigt eine Mächtigkeit von 1 bis 3 Lachter. Auf den Klüften und in den Drusen des Quarzes finden sich häufig feine Ueberzüge von Kupferlasur, Kupfergrün und Malachit. Ueber den in früherer Zeit geführten

^{*)} Karsten's Archiv, B. 22. S. 140.

Betrieb fehlen alle Nachrichten, und hat der neuere (1841) nur die Aufräumung einiger Arbeiten bezweckt, um nachzuweisen, dass überhaupt noch Erze anstehen.

III. Trachyt.

Es dürfte vielleicht passend erscheinen, unmittelbar nach der Beschreibung der Derongruppe in dieser Gegend, diejenige des Braunkohlengebirges mit allen besondern, in demselben eingeschlossenen Gliedern folgen und keine Unterbrechung in der Beschreibung des sedimentären Gebirges eintreten zu lassen. Das wichtigste dieser besondern Glieder ist das Trachyt-Konglomerat, welches einen wesentlichen Antheil an der Bildung des Siebengebirges nimmt. In Bezug auf diese Bildung ist es aber gewiss übersichtlicher, erst die Beschreibung des Trachyts vorausgehen zu lassen, und so wird diese hier folgen müssen. Da aber einige Basalt-Vorkommnisse sich dem Trachyt sehr nahe anschliessen, so wird auch die Beschreibung des Basaltes nicht von derjenigen des Trachyts getrennt werden, sondern wird ebenfalls der des Braunkohlengebirges vorausgehen.

Es ist hier nur zu bemerken, dass ein Theil des Basaltes entschieden jünger ist, als ein Theil des Braunkohlengebirges und namentlich als das Trachyt-Konglomerat; dass aber ein anderer Theil des Basaltes älter zu sein scheint, als die grosse Masse des Braunkohlengebirges. Diese beiden Bildungen: Basalt- und Braunkohlengebirge, greifen daher hier, wie an so vielen andern Orten, in einander und sind in ihrer Gesammtheit als gleichzeitig zu betrachten.

Verbreitung des Trachyts im Siebengebirge.

Der Trachyt im Siebengebirge bildet eine auf der

Grenze zwischen den Devonschichten und dem Trachyt-Konglomerat liegende Masse, welche sich in der Richtung von W. gegen O. vom Drachenfels bis zur Perlenhardt bei Ittenbach auf eine Länge von 1250 Ruthen und in der Richtung von S. gegen N. vom Possberge (südöstlich der Löwenburg) bis zum Mantel (bei Heisterbach) auf eine Länge von etwa über 1300 Ruthen ausdehnt. Die bei weitem grössere Masse hängt, obgleich nur lose, zusammen, indem tiefe Einschnitte eingreifen, welche mit Trachyt Konglomerat erfüllt sind. Nur wenige Partieen ragen aus diesem hervor und stehen mit der Hauptmasse in einer, gewiss nicht bedeutenden Tiefe unter der Oberfläche, unter der Decke des Trachyt-Konglomerats in Verbindung, wie der Hirschberg, eine kleine Höhe in der Thalebene nördlich der Wolkenburg, der Trachyt am Petersberge, und am Nonnenstromberge, am Mantel, am Hohzelterberge, bei Pützbroich, am Taubenacker, unterhalb Ittenbach, bei Linde. Der Trachyt des Possberges ist nur durch das eigenthümliche Gestein der Löwenburg, welches unter der Benennung Dolerit angeführt wird, von der Hauptmasse getrennt.

Diese Zusammengruppirung des Trachyts im Siebengebirge wird dadurch noch eigenthümlicher, dass mehre verschiedene Abänderungen desselben die einzelnen Berge bilden, und dass an einigen von einander getrennten und entfernten Punkten eine völlig mit einander übereinstimmende Gesteins-Abänderung auftritt. Es scheint daraus hervorzugehen, dass nicht überall bei der Bildung der Trachytmasse dieselben Bedingungen stattgefunden haben, und dass die Bildung nicht ganz gleichzeitig gewesen sei, weil bei völliger Gleichzeitigkeit eine grössere Uebereinstimmung der vorhandenen Massen statt finden würde.

Verhalten der verschiedenen Abänderungen des Trachyts gegen einander.

An mehreren Punkten findet zwischen den verschiedenen Trachyt-Abänderungen, wie namentlich am Drachenfels und an der Wolkenburg, am Schallenberge, am Külsbrunnen, am Brüngelsberge, an den Scheerköpfen, an der Rosenau und dem Wasserfalle eine scharfe Grenze statt und es ist kein Uebergang aus der Abänderung vom Drachenfels in diejenige von der Wolkenburg nachzuweisen, wie dies durch die Untersuchungen des Dr. G. vom Rath besonders deutlich hervorgetreten ist. Diese Grenzen verschiedener Trachyt-Abänderungen sind aber wenig deutlich aufgeschlossen, und auf grössere Längen an der Oberfläche schwierig zu verfolgen. An andern Stellen wechseln die Gesteins-Abänderungen sehr schnell in kurzen Entfernungen von einander, wie auf dem Gipfel und an dem südwestlichen und südlichen Rücken der Rosenau (Remscheid), wo auf einem kleinen Raume viele verschiedene Trachyt - Abänderungen auftreten. An Buckeroth, kommt nach Zehler ein Trachytgang im Trachyte vor, Dr. G. vom Rath hat noch zwei Trachytgänge im Trachyt am Wasserfall und am Schallenberge aufgefunden, auch einen Gang am Külsbrunnen für Trachyt erkannt, so dass dadurch die Vorstellung von einer, der Zeit nach sich folgenden Reihe verschiedener Trachytbildungen begründet wird. Noch mehr ist dies aber der Fall bei den Trachytgängen, welche das Trachyt-Konglomerat durchsetzen und zeigen, dass die Zerstörung des Trachyts bereits in der Periode der Braunkohlenbildung begonnen hatte und Konglomerate daraus gebildet wurden, als noch von neuem Trachyte in Spaltenräume eingedrungen sind.

Die Trachyte dieses Gebirges gehören nach den all-

gemeinen Untersuchungen von G. Rose und nach den speziellen Ermittelungen von Dr. G. vom Rath überhaupt nur drei wesentlich verschiedenen Abänderungen an; von denen die eine jedoch beinahe nur auf die Einschlüsse im Trachyt - Konglomerat beschränkt ist. Aber es kommen sehr viele Abänderungen vor, von denen zwar sehr leicht der bekannte Fundort bestimmt werden kann, die aber nur durch unwesentliche Unterschiede bezeichnet werden, wie durch verschiedene Färbung der Grundmasse, durch den mehr oder weniger feinkörnigen Zustand derselben, durch die Grösse oder die Vertheilung der eingeschlossenen Krystalle von Sanidin, Hornblende und Glimmer oder deren gänzlichen Mangel. Bei diesen Abänderungen muss mit grosser Vorsicht verfahren werden, da dieselben so sehr leicht in einander übergehen können und aus ihrem gegenseitigen Verhalten keine sicheren Schlüsse zu ziehen sind.

Verhalten des Trachyts gegen die Devongruppe.

Ehe über die Lagerungsverhältnisse des Trachyts im Siebengebirge einige Andeutungen gegeben werden, mag ein Ausspruch L. v. Buch's die Erwartungen, bestimmte Aufklärungen darüber zu finden, auf ein geringeres Maass herabstimmen. Er sagt: »Wie schwer es je doch sei, geognostische Verhältnisse zwischen Trachyt und Basalt bestimmt und genau aufzufassen. das erweist das Siebengebirge. Basaltkegel und Hügel in grosser Zahl um geben den Trachyt des Drachenfels und der Wolkenburg, und alle sind von Nose genau und vollständig beschrieben worden. Ihm fehlte es nicht an Lust die Scheidungen der Gebirgsarten aufzusuchen, doch ist in seinen Werken nicht eine einzige

Bestimmung zu finden, welche diese Auflagerung ausser Zweifel setzt, nicht einmal, ob der Trachyt dieser Kegel auf dem umgebenden Thonschiefer und Grauwackeruhe*).«

Es wird nach der allgemeinen Kenntniss, welche von dem Auftreten des Trachyts in anderen Gegenden erlangt ist, nicht erforderlich sein nachzuweisen, dass der Trachyt des Siebengebirges nicht das Grundgebirge der umgebenden Devonschichten bildet, dass der Trachyt nicht vorhanden war, als dieselben hier abgelagert wurden. Sollte es aber nothwendig sein, eine solche Ansicht zu widerlegen, so möchten wohl hier Beweise gegen dieselbe aufgefunden werden können.

Grenze des Trachyts am Drachenfels.

Diese Beweise liegen darin, dass die Devonschichten unabhängig von den Begrenzungsflächen des Trachyts an denselben abschneiden, dass dieselben an dem südlichen Fusse des Drachenfels dicht über Rhöndorf zwischen Trachyt in die Tiefe niedersetzen und die kleine, südlich von dem Drachenfels ganz getrennte Trachytpartie, ganz umgeben von Devonschichten, ebenfalls in die Tiefe fortsetzt. An dem westlichen Fusse des Drachenfels, in der Nähe des Wülsdorfer Hofes, setzt ebenfalls der Trachyt an dem Rande der Devonschichten aufliegend in die Tiefe nieder.

Wenn auch nur wenige Punkte hier entblösst sind,

^{*)} L. v. Buch, Ueber den Trapp-Porphyr. Abhandl. der königl. Academie der Wissenschaften in *Berlin*, 1817. S. 127. und v. Leonhard Taschenb. 1819. S. 200.

so gestatten dieselben doch keine andere Ansicht, als dass der Trachyt des Drachenfels aus der Tie fe hervorgedrungen ist und sich in den Devonschichten Bahn gebrochen hat. Es sind dies die einzigen Punkte, wo die Grenzen zwischen Trachyt und den Schichten der Devongruppe beobachtet werden können, in dem Fusswege in der Hollescheid, welcher von Rhöndorf aus nach dem Drachenfels führt, an den Trachytfelsen in den Weinbergen westlich von diesem Fusswege; in den Versuchschächten am Willsdorfer Hofe, welche zur Aufsuchung des in den Devonschichten vorkommenden Eisensteins abgeteuft worden sind, und in denen unter dem Trachyt dieselben erreicht worden sind.

Wird dabei berücksichtigt, dass zwischen diesen beiden Stellen der Trachyt am steilen westlichen Abfall des Drachenfels bis in den Rhein niedersetzt (bei niedrigem Wasserstand soll sich hier anstehender Trachyt ausser den vielen grossen, im Flussbett zerstreut liegenden Blöcken zeigen), so kann kein Zweifel übrig bleiben, dass derselbe, umgeben von den Devonschichten in die Tiefe niedersetzt, und einst aus denselben hervorgetreten ist.

Honnefer Berge.

Wenn auch keine Grenzen unmittelbar blosgelegt sind, so ist doch aus dem Hervortreten einzelner Rücken und kegelförmiger Berge von Trachyt auf der Hochfläche der Devongruppe derselbe Schluss zu ziehen. Auf solche Weise treten die drei Honnefer Berge, der Hemmerich, Mittelberg und Kunzberg (oder Bruder-Kunzberg) südöstlich von der Löwenburg auf der Hochfläche auf. Dieselben unterscheiden sich in dieser Beziehung durchaus nicht von den zahlreichen Basaltrücken und Kegeln,

welche sich in dieser Gegend über die Devongruppe erheben.

Kleine Trachytpunkte östlich vom Siebengebirge.

Ausser diesen drei Trachyt-Bergen kommt noch östlich von der Löwenburg Trachyt zusammen mit Basalt an einer kleinen Kuppe, dem Markhübel, westlich von Aegidienberg, vor. Die Hauptmasse dieser Kuppe besteht aus Trachyt, der Basalt findet sich am südlichen Abhange. In geringer Entfernung von derselben liegt eine ähnliche kleine Kuppe, der Hopperich, sie besteht nur aus Basalt. Nose*) führt sie ebenfalls als Trachyt an. Weiter gegen N. auf demselben Rücken, östlich vom Pleisbache, findet sich an den nördlichen Häusern von Hürel (675 Fuss hoch) ebenfalls Trachyt, nur in einer geringen Ausdehnung an der Oberfläche entblösst. Es ist wohl möglich, dass noch mehre kleine Trachytpunkte in dieser Gegend vorhanden sein mögen, denn der letztere ist auch erst zufällig vor einigen Jahren bekannt geworden. So erwähnt Nose **) einer kleinen Kuppe, 1/4 Stunde vom Hemmerich nach Aegidienberg hin entfernt, wo sich Trachyt findet, mit grossen Feldspathkrystallen, etwas Hornblende und Glimmer.

Trachytberge auf der linken Rheinseite.

Auf der linken Rheinseite, gegen S.-W., nicht ganz

^{*)} A. a. O. I. 160. II. 13. im Verzeichnisse einer Sammlung Niederrhein. Gebirgsarten. Frankfurt a/M. 1791. N. 101. b. u. c., die Verwechslung der Namen, welche im ersten Theile hier vorgekommen, ist im zweiten Theile berichtigt.

^{**)} A. a. O. I. 159.

1 Meile vom Drachenfels entfernt, ist ein ansehnlicher Trachythera, die Hohenburg bei Berkum, (817 Fuss hoch) bekannt. In dem Thale, wohin derselbe gegen S. abfällt, stehen ganz in der Nähe desselben Devonschichten an, aus denen also auch hier der Trachut hervortritt, während sonst die Umgebungen des Berges von der allgemein verbreiteten Geröllebedeckung eingenommen werden. Die Ausdehnung dieses Gesteins ist nicht bedeutend, es beginnt in dem südlichen Theile von Berkum, zieht sich gegen Westen bis an das Thal, welches durch Berkum hindurch nach Kürrighoven hinabzieht, überschreitet gegen Südwest den von Vilipp nach Pissenheim führenden Weg und gegen Osten an einer Stelle das Thal, welches nach Oberbachem führt. Auf der rechten Seite dieses Thales liegt noch ein Steinbruch, in dem der Trachyt so viel von seiner Härte verloren hat, dass er als Backofenstein benutzt wird.

Oestlich von Berkum, zwischen Züllighoven und Bandorf, liegt an den oberen Schluchten eines kleinen Thales, welches sich nach dem Einsbach hinabzieht, der Himperich (Himbrig), an dem ebenfalls Trachyt vorkommt. Die Kuppe desselben besteht aus Basalt. Die Ausdehnung des Trachyts ist an dem ganz bewaldeten Berge nicht genau bekannt. Das Gestein enthält glasige Feldspathkrystalle, schwarze Glimmertafeln; nach Nose*), der bereits dieses Vorkommen anführt, auch Hornblende.

In der Nähe dieses Punktes findet sich noch Trachyt unmittelbar am südlichen Ausgange von Oberwinter, in einer Schlucht, Plütting oder Plüttings-Loch **) genannt. Der anstehende Trachyt ist bei der Anlage eines Weinberges gefunden worden; die an der Oberfläche liegen-

^{*)} Nose a. a. O. B. II. S. 417.

^{**)} Nose a. a. O. B. II. S. 253.

den Stücke desselben zeigen, dass er eine geringe Ausdehnung besitzt und rundum von Thonschiefer begrenzt wird. Das Gestein enthält in einer dunkelgrauen kleinkörnigen Grundmasse einzelne kleine Sanidin-Krystalle und kleine schwarze Glimmertafeln. Ebenso findet sich an den Gehängen des Rheinthales zwischen Oberwinter und Rolandseck, am Fusse des basaltischen Heldenköpfchen und Steinberges*), Trachyt mit Sanidin-Krystallen, Glimmer und Hornblende. Es scheint, dass auch hier das anstehende Gestein gegenwärtig nicht entblösst ist. Zu den Seiten steht Thonschiefer an. Ueber die Bedeckung dieses Trachyts durch Trachyt-Konglomerat wird weiter unten Einiges angeführt werden.

Die einzelnen sehr merkwürdigen Trachytherge **) in der Gegend von Kelberg in der Eifel, und in der Gegend von Herschbach, Montabaur und Westerburg am Westerwalde, sind zu weit von dem Siebengebirge entfernt, um näher auf ihre Lage einzugehen.

In der Eifel treten sie alle, eben so wie die Honnefer Berge, einzeln aus dem Grauwackengebirge hervor, im Westerwalde nur ein Theil derselben; ein anderer Theil ist von Basalt und Braunkohlengebirge umgeben. Eine Vergleichung ihrer mineralogischen Zusammensetzung mit den Gesteinen des Siebengebirges ist nicht ohne Interesse.

Die südliche Grenze der grossen Trachytpartie vom Drachenfels bis zur Perlenhardt.

Auf der Südseite des Drachenfels begleiten die Devonschichten an dem untern Theile des Abhanges

^{*)} Nose a. a. O. B. II. S. 297 u. 416.

^{**)} Zirkel die trachytischen Gesteine der Eijel. Zeitschrift der Deutschen geol. Gesellschaft B. II. S. 507.

nach dem Rhöndorserthale den Trachut, welcher den höhern Theil dieses Abhanges einnimmt. Sie mögen hier bis zu einer Höhe von 600 bis 700 Fuss ansteigen. So begleiten dieselben den Abhang der Wolkenburg, an welcher die Grenze eben so sehr vom Walde, wie von den grossen Steinbruchshalden bedeckt wird, des Bolvershahns, des Schallenberges, des Geisberges. Oberfläche der Devonschichten sinkt aufwärts in dem Rhöndorferthal wohl etwas gegen Osten ein, und mag etwa in einer Höhe von 550 Fuss in der Thalsohle unter dem Trachyt verschwinden, der nun zusammenhängend auf beiden Seiten dieses Thales sich verbreitet. der südlichen Seite des Rhöndorferthales beginnt der schmale zackige Trachytrücken der Breiberge, etwa dem Bolvershahn gegenüber, und erstreckt sich gegen N.-O. über den Buckeroth fort bis in die starke Biegung des Thales am Külsbrunnen, und wendet sich dann gegen S -O. über den Lockemich und die Fritzchenhardt nach dem Fusse der Löwenburg. Auf der Südseite wird hier der Trachut überall von Devonschichten begleitet. Am Lockemich tritt bereits ein dem Löwenburger ganz ähnliches Gestein auf: die Grenzen desselben gegen den Trachyt sind nicht genau bekannt. Zwischen der Fritzchenhardt und dem Possberge ist der Trachyt durch den Fuss der Löwenburg unterbrochen, deren eigenthümliches Gestein hier unmittelbar mit den Devonschichten zusammengränzt.

Der Trachyt des Possberges umgibt den südöstlichen Fuss der Löwenburg bis in die Nähe der Schlucht, durch welche die Tränke in das Tiefethal abfällt. Von hier aus trennt an dem Abhange der Scheerköpfe eine schmale Partie von Trachyt-Konglomerat den Trachyt und die Devongruppe, bis dieses ganz aufhört und nun wieder an den Scheerköpfen und an der Perlenhardt

die beiden letzteren Gebirgsarten unmittelbar zusammenstossen.

Die nördliche Grenze der grossen Trachytpartie vom Drachenfels bis zur Perlenhardt.

Am nördlichen Fuss des Drachenfels steigt die Grauwacke vom Wülsdorfer Hofe am Dünnholz zum Kuckstein in die Höhe (582 Fuss). Nach dem Burghofe hin wird nun sowohl der Trachyt, als auch die Devonschichten von Trachyt-Konglomerat bedeckt. Von diesem Punkte bis zur Perlenhardt und bis Ittenbach kommt der Trachyt beinahe nur mit Trachyt-Konglomerat in unmittelbare Berührung. Ausnahmen bilden die kleineren Trachytpartieen am Petersberge und am Nonnenstromberge, welche zum Theil unmittelbar von Basalt begrenzt werden, und die Kuppe des Oelberges an ihrer Südseite, wo auf eine kleine Erstreckung ebenfalls Basalt mit dem Trachyt zusammenstösst.

Wenn auch einige Ausnahmen stattfinden, so scheint es doch nicht zweiselhaft, dass die Hauptmasse des Trachyt-Konglomerats dem Trachyt aufgelagert ist. Da nun gewiss das Konglomerat auf den Devonschichten ausliegt, so bilden diese letzteren von Römlinghoven an bis zum Drachensels den westlichen Rand einer Bucht, deren südlicher und östlicher Rand bis zum Stenzelberg von Trachyt gebildet wird und aus der in der Mitte der Trachyt des Hirschberges, des Mantels und der beiden kleinen Partieen am Petersberge und am Nonnenstromberge hervorragen. Von dieser Bucht zieht ein schmaler Streisen Trachyt-Konglomerat in östlicher Richtung gegen das Margarethen-Kreuz hin, an den Abhängen des Wasserfalls und des Heideschotts im Thale des Mittelbaches. Es ist schwer

zu entscheiden, ob dieser Streifen überall zusammenhängend ist, oder ob derselbe stellenweise unterbrochen wird. An den Abhängen ist es selbst nicht einmal ganz leicht zu entscheiden, ob Trachyt-Konglomerat oder verwitterter Trachyt ansteht. An den oberen Schluchten des Mittelbaches gewinnt das Konglomerat an Ausdehnung und ist hier ganz deutlich. Es scheint, dass dasselbe die Veranlassung zur Thalbildung gegeben hat. Das Thal konnte in dem wenig zusammenhängenden und leicht zerstörbaren Konglomerate gewiss viel leichter eingeschnitten werden, als in dem festen Trachyte, so folgte der Thallauf der schmalen Zunge des Konglomerates und zu beiden Seiten erheben sich die Rücken des Trachyts.

Am Oelberge steigt ein Basaltrücken quer durch die Grenze des Trachyts und des Trachyt-Konglomerats herauf. Der Trachyt bildet einen erhabenen Vorsprung gegen N., der von dem Konglomerate umgeben wird. So zieht sich derselbe von einigen flachen Schluchten durchschnitten nach der Perlenhardt bei Ittenbach, gegen N.-O. von dem Konglomerate begleitet. An der Ost- und Südseite des Lohrberges zieht sich das Konglomerat in schmalen Streifen herum, welche sich an dem Abhange der Scheerköpfe ausdehnen und den Fuss der Löwenburg am Löwenburger Hofe berühren. Dieses Konglomerat trennt einerseits den Lohrberg und die Scheerköpfe, andererseits den Tränkeberg und Brüngelsberg von der Löwenburg. Auch hier folgt wieder der Lauf der Schluchten diesem Konglomeratstreifen und führt dieselben Schwierigkeiten herbei, die Verhältnisse genau und richtig aufzufassen.

Die nördlich vorliegenden einzelnen Trachytpartieen.

Der Hirschberg ist ganz von Trachyt-Konglomerat auf allen Seiten umgeben, er ist aber von

dem Trachyt der Wolkenburg eben so wenig entfernt, wie von den Devonschichten, welche im Männesseifen anstehen. Eben so ist der Mantel bei Heisterbach sehr wenig von dem Trachyt des Stenzelberges entfernt von dem Konglomerate umgeben, und wird nur auf der Nord - Ostseite vom Thone des Braunkohlengebirges bedeckt. Nicht weit nördlich vom Mantel scheint auch Trachyt am Hohzelterberge aus dem Trachyt-Konglomerate hervorzutreten; es fehlt iedoch an Entblössungen, um dieses Vorkommen genauer beurtheilen zu können. Die Trachytpartie an der Ostseite des Petersberges und an der Südseite des Nonnenstromberges tritt aus dem umgebenden Trachut-Konglomerate hervor, welches an dem Abhange in geringerer Höhe zurückbleibt, und wird eben so von dem Basalt überragt, welcher bis zu der Höhe dieser beiden Berge aufsteigt und die obere Platte derselben ganz einnimmt. Nördlich vom Kl. Oelberge, auf dem Rücken westlich von Pützbroich, zeigt sich ebenfalls Trachut. ganz von dem hier weit ausgedehnten Trachut-Konglomerate umgeben, welcher wohl nur flach aufgelagert denselben bedeckt. Auf der rechten Seite des Baches, welcher durch Ittenbach fliesst, steht an Hohn zu beiden Seiten des Weges von Linde nach Aegidienberg Trachyt an, nur wenig entfernt von der grossen Verbreitung desselben an dem nördlichen Gehänge der Hardt zwischen dem Oelberge und der Perlenhardt. Abwärts an derselben Seite dieses Baches, unterhalb Ittenbach nach Dötscheid hin, ist der Trachyt nochmals am Taubenacker entblösst, wo der Versuch gemacht worden ist, einen Steinbruch anzulegen.

Die Höhen-Verhältnisse des Trachytes.

Die vorzüglichsten Höhen, welche der Trachyt in

diesen Bergen erreicht, sind zur besseren Uebersicht hier nochmals zuzammengesetzt.

Ueber dem Meere. Ueber dem mittleren Rheinspiegel bei

			$K\"{o}nigswinter.$
	Pa	r. Fuss.	Par. Fuss.
1) Lohrberg .		1355	1205
2) Gr. Tränkeberg		1330	1180
3) Gr. Oelberg, an d	ler		
Westseite .		1296	1146
4) Brüngelsberg .		1274	1124
5) Scheerkopf .		1214	1064
() Kl. Tränkeberg		1179	1029
7) Bruder Kunzberg		1160	1010
8) Hemmerich .		1115	964
9) Am Lahr .		1072	922
10) Mittelberg .		1066	916
11) Wasserfall .		1062	912
12) Perlenhardt .		1059	909
13) Hardt am Lohrber	rg	1058	908
14) Fritzgenhardt		1044	894
15) Buckeroth .		1040	890
16) Margarethen-Kreu	ız	1027	877
17) Röttchen .		1017	867
18) Gr. Geisberg .		1013	863
19) Wolkenburg .		1009	859
20) Jungfernhardt		1007	857
21) Drachenfels .		1001	851
22) Rosenau .		999	849
23) Oelend		987	837
24) Gr. Breiberg .		980	830
25) Sattel zwischen b	ei-		
den Scheerköpfen		969	819
26) Heischerscheid		966	816

27)	Schallenberg	944	794
	Külsbrunner - Stein-	V	
,	bruch	927	777
29)	Mittlerer Breiberg .	916	766
-	Sattel zwischen Jung-		
•	fernhardt und Us-		
	seroth	904	754
31)	Sattel zwischen Was-		
	serfall und Rosenau	899	749
32)	Zinnhöckchen	898	748
33)	Sattel zwischen Geis-		
	berg und Schallen-		
	berg	889	739
34)	Stenzelberg	886	736
25)	Sattel zwischen Geis-		
	berg und Jungfern-		
	hardt	865	715
36)	Sattel zwischen Wol-		
	kenburg und Dra-		
	chenfels	810	660
37)	$Usseroths \cdot Wiese$.	809	659
3 8)	Hirschberg	784	634
	Von diegen Dunkton	liogen gwei	Duittel aver

Von diesen Punkten liegen zwei Drittel zwischen 1072 und 886 Fuss Meereshöhe, oder 922 und 736 Fuss über dem Rheinspiegel bei Königswinter. Höhere Punkte finden sich nur in der Nähe des Lohrberges, am Gr. Oelberge und an zwei der südlich gelegenen einzelnen Berge. Die tieferen Punkte werden von Trachyt-Konglomerat eingenommen. Am Drachenfels ist der Trachyt bis auf den Rheinspiegel sichtbar; überhaupt zeigt er also Höhenunterschiede von 1205 Fuss.

Mineralogische Zusammensetzung des Trachyts.

Nachdem Prof. G. Rose vier Abänderungen von

Trachyt unterschieden hat, (Al. v. Humboldt Kosmos IV. S. 468 — 472) war es ein dankenswerthes Unternehmen des Dr. G. v. Rath die Trachyte des Siebengebirges einer neuen Untersuchung zu unterwerfen, und dieselben dieser Eintheilung gemäss zu bestimmen und zu ordnen. Von diesen vier Abänderungen des Trachyts finden sich zwei über grössere Räume im Siebengebirge verbreitet, die dritte Abänderung ist anstehend nur an einer kleinen Stelle bekannt, während sie sich häufig in einzelnen abgerundeten Stücken im Trachyt-Konglomerat findet. Die vierte fehlt hier, wie überhaupt in ganz Europa, indem G. Rose diese Abänderung, deren Grundmasse Augit und Oligoklas enthält, bisher nur von mehren vulkanischen Bergen der Anden und vom Pic von Teneriifa erkannt hat*).

Wenn früher eine Abänderung des eigentlichen Feldspaths oder des Orthoklas, der glasige Feldspath oder Sanidin (Nose, Naumann) als der charakteristische Bestandtheil des Trachytes angesehen wurde, so muss diese Ansicht nach der Untersuchung von G. Rose und für die Trachyte des Siebengebirges nach der Bearbeitung von Dr. G. v. Rath aufgegeben werden, da eine,

^{*)} Wenn auch weiter unten der Gegenstand noch ausführlicher wird behandelt werden, so ist doch hier schon zu bemerken, dass der sogenannte Dolerit der Löwenburg in sehr naher Beziehung zu der vierten Abtheilung des Trachyts steht, indem er, wie es scheint, hauptsächlich aus Augit und Oligoklas zusammengesetzt ist. Sollten fernere Untersuchungen diese Ansicht, welche sich auf die Arbeiten des Dr. G. v. Rath stützt, begründen, so würde nicht allein die vierte Trachyt-Abtheilung auch den Europäischen Gebirgsarten hinzurechnen sein, sondern es würde das Siebengebirge die sämmtlichen vier Abtheilungen des Trachytes darstellen.

gerade hier weit verbreitete Abänderung keinen Sanidin sondern nur Oligoklas enthält. Demnach wird es noch schwieriger als früher, den Trachyt als eine besondere und eigenthümliche Gebirgsart zu charakterisiren, indem es viele andere Gebirgsarten giebt, die ebenfalls Oligoklas enthalten, und die doch sehr weit vom Trachyt entfernt stehen.

So unterscheidet sich im Siebengebirge der Trachyt vom Drachenfels, welcher in der Grundmasse Krystalle von Sanidin und von Oligoklas enthält und der Trachyt der Wolkenburg, welcher nur allein Oligoklas und keinen Sanidin enthält. Viele Einschlüsse im Trachyt-Konglomerat enthalten in der dichten Grundmasse nur Sanidinkrystalle, keinen Oligoklas. Dieses Gestein findet sich auch anstehend an einer Stelle der Kl. Rosenau (Remscheid) und viele Blöcke desselben liegen in der Nähe an der Oberfläche zerstreut, so dass es von dieser Stelle gewöhnlich angeführt wird.

Trachyt vom Drachenfels*).

Die weisse oder graue, theils dichte, theils von Poren und kleinen geradflächigen Höhlungen erfüllte Grundmasse, enthält grosse glasige Feldspath - oder Sanidin-Krystalle **), eine grosse Menge kleiner Oligoklas-Krystalle, Magnesia oder schwarze Glimmer und Hornblende.

^{*)} Noeggerath hat eine Beschreibung des Trachyts vom *Drachenfels*, von der *Wolkenburg*, vom *Stenzelberge* und von der *Hohenburg* bei *Berkum* geliefert in Karsten's Archiv 1844. B. 18. S. 462.

^{**)} Hausmann hat bereits 1803 in den krystallogischen Beiträgen S. 31—36 diese Krystalle beschrieben.

Der glasige Feldspath oder Sanidin unterscheidet sich von dem gewöhnlichen Orthoklas durch einen etwas höheren Gehalt an Natron, durch einen etwas stumpferen Winkel der vorderen Prismakante*) und durch ein abweichendes Ansehen. Derselbe bildet theils einfache. theils Zwillings - Krystalle. Die einfachen Krystalle bilden das rechtwinkelig einseitige Prisma, welches von den Flächen der beiden deutlichsten Spaltungsrichtungen gebildet wird. Die Zwillinge dagegen sind nach dem bekannten Carlsbader Gesetze zusammengewachsen. (die Querfläche ist die Zwillingsebene und die Längsfläche die Zusammenwachsungsebene) und durch Ausdehnung der Längsfläche tafelförmig. Die Zwillingsgrenze ist nicht eben, sondern stets gebogen, wie beim Zerbrechen der Krystalle erkannt wird. Es scheint wohl der Bemerkung werth zu sein, dass diese verschiedenartige Ausbildung der Sanidin-Krystalle sich ganz strenge von einander gesondert hält und durch keine Mitglieder mit einander verbunden ist; die rektangulär-prismatischen Krystalle bilden ebenso wenig Zwillinge, wie die Tafeln einfache Individuen **). Da übrigens die Substanz des in diesen beiden Formen auftretenden Sanidin durchaus dieselbe zu sein scheint, so dürften ähnliche Erscheinungen bisher wohl sehr selten an den, in por-

^{*)} G. Rose in Pogg. Ann. B. 15. S. 193 und B. 28. S. 143.

^{**)} Genauere Angaben über diese Krystalle finden sich in der Beschreibung der Mineraliensammlung des Medizinal-Rath Bergemann zu Berlin von E. Kaiser 1834 S..45—47. Besonders verdient die Anführung eines merkwürdigen Doppel-Zwillings Aufmerksamkeit; zwei Carlsbader Zwillinge sind nach dem Bavenoer Gesetze zusammengewachsen. Dieses Vorkommen möchte übrigens am Drachenfels sehr selten sein.

phyrartigen Gesteinen eingeschlossenen Krystallen beobachtet worden sein.

Diese Sanidin-Krystalle besitzen eine feine, flammigstreifige Farbenzeichnung. Die abwechselnd hellen und dunkelgrauen Streifen sind auf der Fläche M der Vertikal-Achse (c) parallel, und auf der Fläche P parallel der Querachse (b). Dieselben sind nicht fest mit der Grundmasse verwachsen und lassen sich daher leicht mit Hinterlassung ebener Eindrücke aus derselben herausnehmen; ihre äusseren Flächen sind meist von gelblicher grauer und dunklerer Farbe, als das Innere. Es kommt öfter vor, dass sie zerbrochen in der Grundmasse liegen und dass die Bruchstücke sich nicht mehr in der ursprünglichen Lage, sondern etwas gegen einander verschoben und auseinander gerückt befinden. Bisweilen ist der Raum zwischen den Bruchstücken mit der gewöhnlichen Grundmasse erfüllt, wodurch der Schluss gerechtfertigt wird, dass diese grossen Sanidin-Krystalle bereits gebildet waren, als die Grundmasse, in der sie lagen, noch eine gewisse Bildsamkeit besass. Aber der Raum zwischen den Krystallbruchstücken ist auch leer und dann sind die Bruchflächen bisweilen mit kleinen völlig durchsichtigen Quarz-Krystallen bedeckt, welche sechsseitige Prismen mit den Dihexaederflächen bilden. Noeggerath hat dies zuerst und Bischof*) mit der Bemerkung angeführt, dass dieselben durch Zersetzung des Feldspaths entstanden, also sekundären Ursprungs seien. Selten ist die Oberfläche der Sanidin-Krystalle mit ähnlichen, sehr kleinen Quarz-Krystallen bedeckt: auch in der Umgebung derselben zeigen sich kleine Höhlungen oder Drusenräume, die damit bekleidet sind.

^{*)} Lehrbuch der chem. u. phys. Geol. II. S. 302.

Ueber die Lage der Sanidin-Krystalle bemerkt Noeggerath*), dass sie in dem Trachyt vom Drachenfels vorzüglich in parallelen Lagen eingewachsen seien, welche Lagen schräg durch die abgesonderten Pfeiler (Säulen) hindurch setzen. Diese Bemerkung soll sich nur auf die tafelförmigen Zwillings-Krystalle beziehen, indem die rektangulär-prismatischen einfachen Krystalle nach allen möglichen Richtungen in der Grundmasse liegen, ohne dass eine Richtung besonders ausgezeichnet wäre.

Aber auch in Beziehung auf die tafelförmigen Zwillings-Krystalle kann diese Bemerkung nach einer sehr sorgfältigen Ermittelung sowohl in den älteren verlassenen Steinbrüchen an der westlichen Spitze des Drachenfels, als in dem Bruche am Steinchen, dem südwestlichen Fusse des Berges nicht ganz bestätigt werden. Diese Krystalle liegen nicht in Streifen beisammen, welche eine grössere Anzahl als die Zwischenräume enthalten, sondern sie sind durch das ganze Gestein, bald häufiger, bald seltener verbreitet. Die grösseren Flächen der Zwillings-Krystalle, der zweiten Spaltungsrichtung entsprechend sind keineswegs im Allgemeinen parallel, vielmehr scheinen sie nach allen möglichen Richtungen zu liegen. Nur mögen sich diese Flächen in einzelnen Gesteinspartieen ihrer Lage nach mehr einer Ebene annäheren als den übrigen möglichen Richtungen. Die Abweichungen von dieser Ebene sind aber zu bedeutend, als dass darin ein Parallelismus gefunden werden könnte. Ob diese Hauptrichtung der Zwillings-Krystalle durch grössere Gebirgsstücke sich gleich bleibt, oder aber in kleineren Partieen wechselt,

^{*)} Karsten's Archiv 1844. B. 18. S. 463.

hat um so weniger ermittelt werden können, als die Erscheinung bei ihrer Unbestimmtheit schwer zu verfolgen ist. Die Beziehung, welche zwischen der Lage der Krystalle und der Haltbarkeit des als Baustein verwendeten Trachytes statt findet, mag daher wohl in Bezug auf diese Hauptrichtung zu nehmen sein.

Dr. G. v. Rath erkennt an dass dieser Parallelismus allerdings durchaus kein absoluter ist. Die Tafeln nähern sich nur im Allgemeinen mehr derselben Ebene und führt an, dass eine ähnliche konforme Lage der Feldspath-Tafeln auch zuweilen im Granit beobachtet werde. Von Richthofen*) sagt in Bezug auf den Melaphyr von Predazzo: »Sehr eigenthümlich ist die bereits von L. v. Buch beobachtete, ungefähr parallele Lage der Oligoklas-Krystalle in der Grundmasse. Nur in einigen wenig mächtigen Gängen geht der Parallelismus so weit, dass die Flächen (a c) - Tafelflächen - einander parallel liegen; in allen anderen Fällen ist es. so weit ich beobachten konnte, stets nur die Achse c. welche eine bestimmte Richtung hat, während jene Ebenen alle möglichen Winkel unter sich bilden.« Von den Lavaströmen auf Teneriffa beschreibt L. v. Buch ebenfalls einen Parallelismus der Oligoklas-Krystalle; die Tafeln liegen in der Richtung des Stromes.

Wäre diese Erscheinung daher am Drachenfels nachzuweisen, so würde sie gar nicht ungewöhnlich sein, ihren Grund in den Wirkungen der Bewegung des noch nicht erstarrten Gesteins finden, und ebenfalls beweisen, dass die grossen Sanidin-Krystalle bereits gebildet waren, als die übrige Gesteinsmasse noch eine gewisse Bildsamkeit besass.

^{*)} Bemerkungen über die Trennung von Melaphyr und Augitporphyr, S. 35.

Der Oligoklas bildet in dem Trachyt vom Drachenfels sehr zahlreiche, schneeweisse Krystallkörner, von etwa Liniengrösse, weniger scharf und regelmässig begränzt, als der Sanidin. Die für die ein und eingliederigen Feldspath-Abänderungen charakteristische Zwillingsstreifung ist an diesen Oligoklas-Körnern zuweilen deutlich, doch grösstentheils wegen ihrer rissigen Beschaffenheit schwer zu beobachten. Das eigenthümliche Ansehen, welches veranlasst hat, dem Sanidin zur Unterscheidung vom Orthoklas den Namen »glasiger Feldspath« beizulegen; könnte auch berechtigen, den Oligoklas im Trachyt »glasigen Oligoklas« zu nennen. Die schneeweissen Oligoklas-Körner treten in der dunkelgrauen Grundmasse, wie sie am Steinchen vorherrscht. recht deutlich hervor; in der lichtgrauen und mehr weissen Grundmasse wie an dem oberen Theile des Drachenfels sind sie dagegen schwieriger zu unterscheiden. Der Oligoklas ist zuweilen mit dem Sanidin regelmässig verwachsen, auch umschliesst wohl der letztere Oligoklas-Körner.

Eine grosse Menge kleiner sechsseitiger Tafeln von Magnesia-Glimmer von schwärzlich brauner Farbe, seltener rundlicher Blättchen dieses Minerals liegen theils in der Grundmasse, theils auf, theils in den Sanidin-Krystallen.

Hornblende liegt in wenigen, kleinen prismatischen Krystallen von schwarzer Farbe in der Grund masse, mag aber stellenweise wohl ganz verschwinden.

 ${\bf Ausserge w\"{o}hnliche \ Bestandtheile \ in \ dem \ Trachyt} \\ {\bf vom \ } {\it Drachenfels}.$

Titanit (Sphen) von weingelber Farbe, lebhaft glänzend, bis eine Linie gross. Die Form der Krystalle ist dieselbe wie bei dem im Syenit eingeschlossenen Titanit. Das Flächenpaar n ist zu einem rhombischen Prisma von 136º 6' ausgedehnt, dessen Endigung durch eine vordere und hintere Endfläche, die unter einem Winkel von 60° 27' gegen einander geneigt sind, gebildet wird. Der Titanit fehlt fast nirgends in dem Trachyt vom Drachenfels, wie am nördlichen Rücken des Schallenberges, zwischen der Ittenbacher Hölle und dem Margarethen - Kreuze, am südlichen Abhange des Oelberges und an der Perlenhardt. Am häufigsten ist derselbe am Oelberge. Alle Gesteinsabänderungen, in denen er vorkommt, stimmen mit der des Drachenfels ganz überein. Nur diejenige zwischen der Ittenbacher Hölle und dem Margarethen-Kreuze besteht aus einer feinkörnigen, fasrigen, weisslich grauen Grundmasse mit kleinen Sanidin-Krystallen und wenigen sehr kleinen Prismen von Hornblende.

Magneteisen in sehr kleinen Körnern und in kleinen, selbst mikroskopischen regelmässig gebildeten Octaedern, häufig. In den Sanidin-Krystallen des Drachenfels sind dieselben oft so häufig und dicht an einander gedrängt, dass dieselben dadurch eine schwärzliche Färbung annehmen und man glauben könnte Pseudomorphosen vor sich zu haben, wenn nicht die charakteristische Spaltbarkeit des Feldspaths vorhanden wäre. Dieses Magneteisen zeichnet sich durch einen ansehnlichen Gehalt von Mangan aus.

Augit in kleinen Krystallen von der gewöhnlichen Form, sehr selten, am Steinchen.

Apatit in sehr kleinen, zierlich ausgebildeten Krystallen, in der Form des ersten sechsseitigen Prisma mit dem Dihexaeder, dessen Endkanten Winkel nach von Kokscharow 142° 151/1' beträgt, am Oelend.

Chemische Analyse des Sauidin vom Drachenfels.

Zur Beurtheilung der chemischen Analysen des Trachyts vom *Drachenfels* ist es nothwendig, die Zusammensetzung des Sanidin aus demselben zu berücksichtigen.

Sanidin bildete den Gegenstand der Analysen von Klaproth, Berthier, Lewinstein und Rammelsberg, welche denselben aus dem Drachenfelser Trachyt selbst untersuchten. G. Bischof, Schnabel, Lasch und Lewinstein analysirten Sanidin-Krystalle aus dem Trachyt-Konglomerate des Siebengebirges; Bothe und Lewinstein die bekannten Sanidin-Auswürflinge von Rockeskyll. Diese Analysen weichen in der Bestimmung der Alkalien bedeutend von einander ab, was seine Erklärung wohl zum geringeren Theile in einem Schwanken der Zusammensetzung desselben Minerals von gleichem Fundorte, zum grössten Theile in der so schwierigen Ermittelung der Alkalien findet. Werden alle angeführten Analysen als richtig angenommen, so würde im Sanidin aus dem Siebengebirge und von Rockeskyll das Kali schwanken von 5,35 p. C. bis 14,39, das Natron zwischen 0,43 und 7.32.

Aus der grossen Zahl der Analysen mögen folgende hier eine Stelle finden:

- 1) vom *Drachenfels*, Berthier, die älteste Analyse des Sanidin.
 - 2) vom Drachenfels, Spec. Gew. 2,60 Lewinstein.
 - 3) von der Perlenhardt, derselbe.
- 4) kleine bräunliche Krystalle, aus dem vulkanischen Tuffe von Rockeskyll, derselbe.
 - 5) vom Drachenfels, Rammelsberg.

Die berechneten Sauerstoffmengen (O) sind den neueren Analysen hinzugefügt. Die zweite in Klammern stehende Zahl bei der Kieselsäure folgt aus der Annahme des höheren Sauerstoff-Gehalts von 53,3 p. C. in der Säure.

	1		2.	0.		3.	0.
Kieselsäure	66	6 6	5,59	34,0	07 6	5,26	34,90
				(34,9	8)	(34	1,78)
Thonerde	18,	5 1	6,45	7,6	39 1	7,62	8,23
Eisenoxyd	0,	6	1,58	0,4	17	0,91	$0,\!27$
Kalk	1,	0 (0,97	0,2	8	1,05	0,30
Magnesia	_	-	0,93	0,8	37	0,35	0,14
Kali	8,	0 1	2,84	2,1	8 1	1,79	2,00
Natron	4,	0	2,04	0,5	53	2,49	0,64
Glühverlust	-	-	_			_	
	98	,7	00,4	0	9	9,47	
		4	. 0.		5	. 0.	
Kieselsäu	re	66,50	34,	55	65,87	34,2	22
			(35, -1)	47)		(35,1)	13)
Thonerde		16,69	7,8	30	18,53	8,6	6
Eisenoxy	1	1,36	0,4	11	Spur		
Kalk		0,35	0,1	10	0,95	0,2	7
Magnesia		1,43	0,5	57	0,39	0,1	6
Kali		8,44	1,4	13	10,32	1,7	5
Natron		4,93	1,5	27	3,42	0,8	88
Glühverlı	ıst	-			0,44		
		99,70)		99,92	}	

Es verhalten sich demnach die Sauerstoffmengen, welche mit den Basen R, den Basen R und der Kieselsäure verbunden sind, wie folgende Zahlen:

	Ŕ	:	$\ddot{\mathbf{R}}$:	Si	
2.	1,24	:	3	:	12,53	(12,86)
3.	1,09	:	3	:	11,96	(12, 27)
4.	1,23	:	3	:	12,62	(12,96)
5.	1,06	:	3	:	11,85	(12,17)

Das Verhältniss des Sauerstoffs sämmtlicher Basen zu dem der Kieselsäure ist:

	Ŕ	+	Ä	:	Ši	
2.		1		:	2,96	(3,04)
3.		1		:	2,92	(3,00)
4.		1		:	2,98	(3,06)
5.		1		:	2,92	(3,01)

Aus diesen Analysen geht hervor, dass der Sanidin vom *Drachenfels* nach der Orthoklas-Formel zusammengesetzt ist

welche das Sauerstoff-Verhältniss $\dot{R}:\ddot{R}:\ddot{S}i$ verlangt = 1:3:12.

Das Verhältniss der Atome von Natron und Kali ist in den Analysen

$$2. = 1 : 4,11$$
 $3. = 1 : 3,13$
 $4. = 1 : 1,13$
 $5. = 1 : 2,00$

Rammelsberg nimmt auf Grund seiner Analyse, welche vorzugsweise eine genaue Bestimmung der Alkalien anstrebte, an, dass im Sanidin vom *Drachenfels* 1 Atom Natron auf 2 At. Kali vorhanden sei. Der für dieses Verhältniss konstruirten Formel

$$^{2/3}\dot{K}$$
 $\left\{\begin{array}{c} \ddot{S}i^3 + \ddot{A}\ddot{S}i^5 \text{ würde durch folgende Zusammensetzung genügt} \end{array}\right.$

Kieselsäure	65,91
Thonerde	18,80
Kali	11,50
Natron	3.79

Lewinstein's und Anderer Analysen machen es in-

dess glaublich, dass Kali und Natron sich in wechselnden Verhältnissen vertreten können. Dr. Krantz theilte dem Dr. G. vom Rath vor Kurzem eine mündlich geäusserte Vermuthung des Prof. Breithaupt mit, wonach der Sanidin vom *Drachenfels* kein einfaches Mineral, sondern eine Verwachsung zweier Feldspath-Species sei. Breithaupt's Vermuthung ist demselben in hohem Grade wahrscheinlich geworden, nachdem er den Sanidin mit dem Perthit verglichen hat.

Bereits Dufrénoy (Minéralogie IV, 29) spricht auf eine Beobachtung Haidingers sich stützend die Vermuthung aus, der Perthit (von Perth in Obercanada) sei eine Verwachsung von Albit mit Orthoklas. wodurch der von S. Hunt nachgewiesene ansehnliche Gehalt von Natron sich erklären würde. Der Perthit ist ein Aventurin-Feldspath, welcher durch zahllose in paralleler Stellung eingewachsene Eisenglanz-Täfelchen einen schönen Gold-Reflex gewinnt. Die Eisenglanz-Krystalle erleichtern die Erkennung der mit einander verbundenen Lamellen von Orthoklas und von Albit. Denn nur jener umschliesst Eisenglanz und erhält dadurch die fleischrothe Farbe, der Albit ist völlig frei von Eisenglanz und erscheint deshalb weiss. Betrachtet man mit der Lupe die Ebene der vollkommensten Spaltbarkeit (P) so zeigen sich die rothen Streifen völlig ebenflächig und glänzend, während die weissen jene Zwillingsstreifung besitzen, welche für einen triklinischen Feldspath charakteristisch ist. Das Gesetz der Verwachsung ist also hier dasselbe, welches schon mehrfach für Albit und Orthoklas oder Oligoklas und Orthoklas in an- oder um einander gewachsenen Krystallen beschrieben worden ist. Die im Perthit verbundenen Lamellen von Orthoklas und Albit gehen im Allgemeinen der Querfläche, Abstumpfung der vorderen Prismenkante parallel, sind

aber im Einzelnen sehr unregelmässig gewunden und in einander gleichsam verflösst. Vergleicht man nun die Farbenzeichnung der Perthits mit der oben erwähnten flammig-streifigen Zeichnung des Sanidin im Trachyt vom Drachenfels, so ist die Aehnlichkeit beider Erscheinungen überraschend gross. Die Neigung des Drachenfelser Sanidin in der Richtung der Querfläche zu splittern und zu brechen, hängt von jenen Verwachsungsebenen ab. Eine Zwillingsstreifung auf gewissen Theilen der Fläche P hat Dr. G. vom Rath bisher an dem Sanidin noch nicht finden können; und daher ist seine Zusammensetzung aus zwei verschiedenen Feldspath-Abänderungen noch nicht bewiesen. Wäre sie es, so würden die Analysen des Druchenfelser Sanidin eine andere, als die bisherige Deutung erfahren und der gefundene sehr verschiedene Gehalt an Kali und Natron würde aufgeklärt sein. G. Rose theilt übrigens diese Ansicht von der Zusammensetzung des Drachenfelser Sanidin nicht und so wird weitere Aufklärung dieses Verhältnisses abzuwarten bleiben. Noch ist zu erwähnen, dass nach den Untersuchungen Al. Mitscherlich's der Sanidin (wie auch der Adular und der eigentliche Orthoklas) eine geringe Menge Baryt enthält.

Chemische Analyse des Trachyts vom Drachenfels.

Die erste Andeutung über das Vorkommen des Oligoklas im Trachyt vom *Drachenfels* hat Prof. G. Rose gegeben. Derselbe erkannte jedoch die für ein und eingliederige Feldspäthe charakteristische Zwillingsstreifung viel deutlicher an den Trachyten, welche P. von Tschichatsche w von *Afium-Karahissar* in *Phrygien* und aus *Mysien* mitgebracht hat und die ebenso wie das Gestein vom *Drachenfels* Sanidin neben dem Oligo-

klas enthalten. Für die Trachyte der Insel Teneriffa hatte Ch. De ville bereits 1842 das Vorkommen des Oligoklas durch die chemische Analyse nachgewiesen. Dasselbe ist durch Dr. Bothe für die Trachyte des Siebengebirges durch die Analyse der Oligoklas-Körner aus dem Gestein von Röttchen geschehen, welche ergeben hat:

		0.	
Kieselsäure	63,16	32,79	(33,66)
Thonerde	22,14	10,34/	11.00
Eisenoxyd	2,51	0.75	11,09
Kalkerde	2,07	0.59^{1}	
Magnesia	0,65	0,25	3,15
Kali	1,34	0,23	0,10
Natron	8,13	2,08)	
	100.00		

Das Sauerstoff-Verhältniss ist (R : R : Si) 0,85 : 3 : 8,87 (9,10). Dies stimmt nahe genug überein mit den Zahlen 1 : 3 : 9, welche die Oligoklas-Formel

$$\dot{N}a^2\ddot{S}i^3 + 2\ddot{A}1\ddot{S}i^3$$

verlangt.

Es ist sonach das Vorkommen des Oligoklas im Trachyt vom *Drachenfels* mineralogisch und chemisch festgestellt.

Die Grundmasse des Trachyts vom *Drachenfels* selbst ist von Abich*) und erst jüngst vom Prof. Rammelsberg**) untersucht worden. Beide haben die Masse zuerst mit Chlorwasserstoffsäure behandelt und ebenso wie auch Varrentrapp, bei einer schon 1839 vorgenom-

^{*)} Vulk. Bild. S. 29.

^{**)} Zeitschr. d deutsch. geol. Ges. B. 11 S. 434.

menen, aber unvollendet gebliebenen Analyse gefunden, dass ein Theil derselben davon aufgelöst wird. Die Betrachtungen, welche G. Bischof*, über die Analysen von Melaphyren und Basalten angestellt hat, zeigen deutlich, dass die Trennung der Gebirgsarten in einen von Säuren löslichen und in einen unlöslichen Gemengtheil, die Zusammensetzung derselben nicht genauer kennen lehrt, vielmehr leicht zu unrichtigen Schlüssen verleitet. Dies wird in Bezug auf den Trachyt noch dadurch bestätigt, dass sich aus der Untersuchung des Dir. Schnabel ergiebt, dass der Sanidin aus dem Trachyt - Konglomerat von Langenberg ebenfalls von Chlorwasserstoffsäure angegriffen wird, welche 2,07 Proc. daraus auszieht. Diese bestehen ausser Kieselsäure aus 0.66 Thonerde und Eisenoxyd und 0.16 Kalkerde. Da nun also der lösliche Gemengtheil hiernach auch Theile von Mineralien enthält, deren Hauptmasse in dem unlöslichen Gemengtheil zurückbleibt, so wird die Kenntniss des ganzen Gesteins durch diese Trennung nicht gefördert.

Zu bemerken ist, dass erhalten wurde von:

Abich. Varrentrapp. Rammelsberg.

Lösliche Theile 13.0 Proc. 8.98 Proc. 7.05 Proc.

Unlösliche Theile 87.0 , 91.02 , 92.95 ,

Es möge daher genügen, die aus den gesonderten Analysen des löslichen und des unlöslichen Theils berechnete Gesammtmischung anzugeben. Das specifische Gewicht des von Sanidin-Krystallen befreieten Trachytes vom *Drachenfels* ist nach Abich 2.689.

^{*)} Lehrb. d. chem. u. phys. Geol. B. II. S. 628 und folg.

Grundmasse nach						
		Abich.		Rammelsberg.		
		O.			0.	
Kieselsäure	67,08	34,84	(35,78)	65,07	33,80	(34,70)
Titansäure	0,38	0,15				. , ,
Thonerde	15,64	7,31		16,13	7,54	
Eisenoxyd	4,60	1,38		5,17	1,55	
Manganoxy	d 0,16	0,05				
Kalk	2,25	0,64		2,74	0,78	
Magnesia	0,97	0,39		0,67	0,27	
Kali	4,66	0,79		4,44	0,75	
Natron	4,11	1,06		4,77	1,23	
Wasser	0,45			0,70		
	100,30	_		99,69	-	

Es verhält sich demnach der Sauerstoff von

	$\dot{\mathrm{R}}$:	$\ddot{\mathrm{R}}$:	Ši, Ťi	
bei Abich	0,99	:	3	:	11,96	(12,28)
bei Rammelsberg	1,00	:	3	:	11,26	(11,45)

Beide Forscher hatten zu ihren Analysen den Trachyt des *Drachenfels* von Sanidin-Krystallen so weit als möglich gereinigt, in Betreff des Oligoklas war eine auch nur einiger Massen vollständige Sonderung unmöglich.

Die Sauerstoff-Zahlen der Grundmasse stehen ungefähr in demselben Verhältnisse wie beim Orthoklas. Da nun in der Grundmasse eine geringe Menge Magnesia-Glimmer, Hornblende und Magneteisen, also ein Singulo- und ein Bisilicat vorhanden und in der Analyse einbegriffen ist, so muss nach Abzug derselben und des Eisenoxydes die relative Menge der Kieselsäure noch etwas steigen. Nun ist es unzweifelhaft, dass die der Analyse unterworfene Grundmasse viel Oligoklas und mehr oder weniger Sanidin enthält. Aus diesen

beiden Mineralien und äusserst geringen Mengen von Magnesia-Glimmer und Hornblende lässt sich indess unmöglich ein Gemenge berechnen, dessen Gesammtmischung den obigen Analysen gleichkommt.

Rammelsberg führte eine Berechnung seiner Analyse des unlöslichen Antheils (92,95 p. C.) aus, und glaubte zu finden, dass 100 Theile desselben enthielten: 40 Th. Oligoklas, 41.7 Sanidin, 15,1 freie Kieselsäure (Quarz), wobei ein kleiner Rest von Eisenoxyd, Kalk und Magnesia bleibt, der auf die Elemente des Magnesia-Glimmers, der Hornblende und des Magneteisens zurückgeführt wird. Jede ähnliche Berechnung enthält der Natur der Sache gemäss willkührliche Annahmen, welche die Sicherheit des Resultats beeinträchtigen. Rammelsberg gibt zwar an, dass er mit dem Auslesen des Sanidin nicht allzu sorgsam gewesen, da es doch nicht möglich, ihn ganz zu beseitigen; dennoch erscheint es wenig glaublich, dass eine so grosse Menge Sanidin in der Grundmasse vorhanden sein möchte.

Die aus obiger Berechnung gefolgerte Kieselsäure, 15,1 Proc. des unlöslichen Antheils ist nach der Untersuchung in Kalilauge unlöslich und befindet sich daher in dem Gestein im krystallinischen Zustande oder als Quarz. Die Trachyt-Grundmasse giebt nemlich an kohlensaures Natron 0,74 Proc., an Kalilauge 2,04 Proc. ab, welche fast ganz aus Kieselsäure bestehen und aus der Zersetzung der Silicate hervorgegangen sind.

Wenn früher schon aus einer sorgfältigen Erwägung der Analyse des Trachyts vom *Drachenfels* von Abich gefolgert werden musste, dass in demselben Quarz vorhanden sei, wie dies auch bei vielen andern Trachyten der Fall ist, so kann gegenwärtig gar kein Zweifel daran vorhanden sein. Die Menge desselben ist aber nicht mit Bestimmtheit zu ermitteln und nur so viel gewiss, dass je

weniger Sanidin und je mehr Oligoklas in der Grundmasse angenommen wird, auch um so mehr Quarz in derselben vorausgesetzt werden muss, um den von der Analyse nachgewiesenen Gehalt an Kieselsäure zu erklären. Es lässt sich daher nach der Analyse für den Gehalt an Quarz ein Maximum und ein Minimum angeben, zwischen dem die Wirklichkeit fallen dürfte. Analyse von Rammelsberg lässt unter der Voraussetzung, dass in der Grundmasse ausser Quarz nur Oligoklas mit kleinen Mengen von Hornblende, Glimmer und Magneteisen vorhanden sei, schliessen, dass der Gehalt an Quarz 19.9 Proc. betrage und dagegen unter der Voraussetzung, dass in der Grundmasse ausser Quarz nur Sanidin mit kleinen Mengen der drei anderen genannten Mineralien vorhanden sei, dass der Gehalt an Quarz 5.4 Proc. betrage. Beide Voraussetzungen sind nicht richtig, da sich in der analysirten Grundmasse sowohl Oligoklas als Sanidin befindet und der Gehalt am Quarz wird daher mehr als 5.4 Proc. und weniger 19.9 Proc. betragen. Die Vertheilung des Quarzes in der Grundmasse ist wahrscheinlich ungemein fein, so dass derselbe bisher mineralogisch darin noch nicht nachgewiesen worden ist; aber wie bereits bemerkt, Analysen weisen auf seine Anwesenheit mit Bestimmtheit hin.

Trachyt vom Külsbrunnen.

Dem Trachyt vom *Drachenfels* ist das Gestein vom Külsbrunnen auf der linken Seite des Rhöndorfer Thales seiner wesentlichen Zusammensetzung aus Sanidin und Oligoklas nach zuzurechnen, obgleich es sich vor allen übrigen Abänderungen dieses Trachyts durch sein äusseres Ansehen, welches sehr an Phonolith erinnert und

durch seine Struktur leicht unterscheidet. Hartung*) führt an, dass im Thale von Furnas auf S. Miguel eine Trachytlava vorkommt, welche nach G. Rose dem Tra-Dieses Gestein chyt vom Külsbrunnen ähnlich ist. zeichnet sich durch schiefriges Gefüge, damit übereinstimmender plattenförmiger Absonderung und den gänzlichen Mangel an Glimmer und Hornblende aus. Grundmasse ist feinkörnig, fasrig-schuppig, auf dem schiefrigen Bruche seidenglänzend, von dunkel- und lichtgrünlich-grauer, bläulich und gelblich weisser Farbe. Unter der Lupe erscheint die Grundmasse als ein Geäusserst kleiner, glänzender Krystallblättchen, welche durch ihre vorherrschend parallele Lage die Schieferung des Gesteins bedingen. Kleine tafelförmige Sanidin-Krystalle theilen ebenfalls die parallele Lage, finden sich niemals häufig, bisweilen äusserst sparsam. Stellenweise ist das Gestein mit Nadelknopf bis Erbsen grossen Höhlungen versehen, die im frischen Zustande einen grasgrünen Ueberzug haben oder mit einer hellgrünen weichen Substanz ganz ausgefüllt sind. Die anfangende Verwitterung wandelt die grüne Farbe in Gelblich-Braun um. Wenn diese Höhlungen sehr häufig sind, so erhält das Gestein ein kleinfleckiges Ansehen. Die Oberfläche derselben ist zackig, gleichsam von Krystallspitzen gebildet, welche aus der Grundmasse hinein ra-Frische Stücke des Gesteins in Chlorwasserstoffsäure gelegt lassen bald dieselben Höhlungen wahrnehmen, welche durch die Verwitterung darin entstehen.

Obgleich bei der sehr geringen Stärke der Krystallblättchen die für einen ein und eingliederigen Feldspath charakteristische Zwillingsstreifung nur mit Schwierig-

^{*)} Azoren. S. 162.

keiten beobachtet werden kann, so ist es doch dem Prof. G. Rose geglückt, auf dem Querbruche des Gesteins die einspringenden Winkel zu erkennen. Die kleinen Krystallblättchen sind also wahrscheinlich Oligoklas, welche mit ihren M-Flächen auf einander liegen.

Von dem Trachyt vom Külsbrunnen sind zwei Analysen vorhanden, a. von G. Bischof, von einer ganz frischen Abänderung, b. von Dr. Bothe von einer nicht ganz frischen, sondern mit kleinen okerigen Punkten versehenen Abänderung. Das specif. Gewicht der Abänderung a. beträgt 2,701 nach G. Bischof.

	a.	O.		ь.	0.	
Kieselsäure	64,21	33,36	(34,24)	62,11	32,27	(33, 12)
Thonerde	16,98	7,93	0.04	19,45	9,09	
Eisenoxyd	6,69	2,01 (9,94	5,02	1,51	40,96
Manganoxyo	3			1,15	0,36	10,00
Kalk	0,49	0,14	4	1.29	0.37	-
Magnesia	0,18	0,07	0.00	0,29	0,11	0.71
Kali	4,41	0,75	2,28	3,98	0,68	2,71
Natron	5,13	1,32		6,01	1,55	,
Glühverlust	1,00					
	99,09			99,30		

Es verhält sich demnach der Sauerstoff von

 \vec{R} : \vec{R} : $\vec{S}i$ bei a 0,69 : 3 : 10,07 (10,3 \hat{a}) bei b 0,74 : 3 : 8,83 (9,07)

Das Verhältniss von R und R weicht daher wesentlich von der Formel für Sanidin und Oligoklas ab. Der grosse Gehalt an Eisenoxyd dürfte wahrscheinlich auf Magneteisen zu beziehen sein und da sich das Magneteisen vom *Drachenfels* als sehr Manganhaltig erwiesen hat, so könnte auch wohl Manganoxyd dieser Verbin-

dung zugerechnet werden. Es ist aber wohl zweifellos, dass kleine Mengen dieser Oxyde auch noch in den anderen Gemengtheilen enthalten sind und daher wird das Magneteisen in a. nicht ganz 6,4 Proc. und in b. nicht ganz 6,0 Proc. erreichen. Wird dies ausgeschieden, so verhält sich der Sauerstoff von

Das Resultat ist daher, dass die Alkalien nicht genügen, um die Thonerde einem Feldspathartigen Mineral zuzurechnen und dass daher wohl noch irgend ein Thonerdesilicat in der Grundmasse enthalten sein möchte. Würde das Gestein nur Oligoklas und keinen Sanidin enthalten, so bliebe noch eine ansehnliche Menge von freier Kieselsäure oder Quarz übrig. Da nun aber nicht blos mineralogisch, sondern auch durch das Verhältniss des Kali zum Natron die Anwesenheit von Sanidin nachgewiesen ist, so wird die Menge des Quarzes viel geringer anzunehmen sein und nach der Analyse von Bothe ganz verschwinden.

Bei den ungemein schwankenden Verhältnissen des Kali zum Natron besonders im Oligoklas aber auch im Sanidin ist danach eine irgend wie genaue Ermittelung des Verhältnisses nicht möglich, in welchem diese beiden Mineralien in dem Gestein zu einander stehen, nur so viel ist gewiss, dass wenn der Oligoklas in dem Külsbrunner Trachyt ebenso zusammengesetzt sein sollte, wie in dem Trachyt von Röttchen nach der Analyse von Dr. Bothe, und der Sanidin, wie nach der Analyse von Prof. Rammelsberg, der Külsbrunner Trachyt etwa

47,4 Proc. Oligoklas und

32,7 Proc. Sanidin

enthalten würde. Da die hierbei gemachten Voraus-

setzungen aber keineswegs erwiesen sind und bei der Schwierigkeit, die einzelnen Gemengtheile in diesem Trachyte mechanisch von einander zu trennen, um sie einer gesonderten Analyse zu unterwerfen keine Gewissheit über dieses Verhältniss zu erlangen ist, so mag dieser Versuch zu einer annähernden Uebersicht der Zusammensetzung des Külsbrunner Trachyts zu gelangen eben als ein solcher angesehen werden.

Trachyt von der Hohenburg bei Berkum.

Noch mehr von den Trachyten vom Drachenfels als der vom Külsbrunnen entfernt sich der Trachyt von der Hohenburg bei Berkum *) davon. Dr. G. vom Rath stellt denselben zu dieser Abtheilung, weil er vermuthet, dass die darin enthaltenen Oligoklas-Körner so klein seien, dass sie sich von der gleichgefärbten Grundmasse nicht unterscheiden; mit Sicherheit haben dieselben nicht erkannt werden können. Auch die von G. Bisch of ausgeführte Analyse dieses Trachyts lässt eine Entscheidung der Frage nicht zu. Nur das aufgefundene Verhältniss des Kali zum Natron lässt sich im Vergleich zu dem Trachyt vom Külsbrunnen für die Wahrscheinlichkeit anführen, dass auch dieses Gestein von der Hohenburg Oligoklas als wesentlichen Gemengtheil enthält. Sonst würde der hohe Kieselsäure-Gehalt es rechtfertigen, dieses Gestein der Trachyt-Abtheilung zuzurechnen, welche nur Sanidin, keinen Oligoklas enthält.

Die weisse Grundmasse erscheint unter der Lupe

^{*)} Noeggerath in Karsten's Archiv 1844 B. 18 S. 470.

sandähnlich und umschliesst zahlreiche Krystalle von Sanidin, welche ein bis höchstens zwei Linien Grösse Kleine schwarze Körnchen von Magneteisen lassen sich aus dem gepulverten Gesteine durch den Magneten ausziehen. Ausserdem erscheinen in der Grundmasse schwärzlichgrüne Flecken, wodurch das Gestein stellenweise ein getigertes Ansehen erhält, welches dasselbe sehr leicht von allen andern Trachyten der Umgegend unterscheiden lässt. Die Flecke von sehr verschiedener Form, mehrere Linien gross liegen theils in der Grundmasse allein, theils umgeben dieselben ringförmig die wasserhellen Sanidin-Krystalle. Diese Flekken wurden bisher für ein Agregat äusserst kleiner Hornblende-Krystalle gehalten, welcher Ansicht Dr. G. vom Rath indessen nicht beistimmt, da die Hornblende, wo sie in feinen Theilen in den Gebirgsarten enthalten ist, feinfasrig in kleinen haarförmigen Krystallen erscheint, was bei der dunkeln Substanz dieser Flecken nicht der Fall ist. Auch das Verhalten derselben gegen Chlorwasserstoffsäure ist nicht dasjenige der Hornblende. Wie dem nun auch sein mag, so treten doch in diesem Trachyt feine Streifen auf, in denen die schwarze Hornblende sehr bestimmt erkannt werden kann. Die krystallinischen Partieen derselben sind in diesen Streifen immer mit einem weissen Feldspathhaltigen Mineral innig verwachsen.

Unregelmässige Drusenräume sind ziemlich selten, dieselben haben eine zackige und hackige Oberfläche, als wenn krystallinische Partieen des umgebenden Gesteins hinein ragten. Diese Oberfläche ist grünlich oder gelblich gefärbt, stellenweise geht ihre gelbliche Färbung in rostbraune über.

Der gänzliche Mangel an Glimmer ist ebenso bei

diesem, wie bei dem Trachyt vom Külsbrunnen zu bemerken.

Dendritische Färbungen von Manganoxyd sind auf den Kluftflächen nicht selten und derbe ¹/₄ bis ¹/₂ Zoll starke Adern von dichtem Psilomelan setzen hie und da in dem Gesteine auf.

Das specifische Gewicht des Trachyts von der *Hohenburg* ist nach G. Bischof 2,631 bis 2,657; nach G. Rose in Stücken gewogen 2,556.

Die Analyse von G. Bischof ergiebt:

			O.	
Kieselsäure	72,26	Proc.	37,54	(38,54)
Thonerde	13,77	.,	6,43) 0,82	7,25
Eisenoxyd*)	2,72	. ,,	0,82	1,25
Kalk	0,22	77	0,06)	
Magnesia	0,20	,,,	0,08	2,56
Kali	4,32	,,	0,73	
Natron	6,56	37	1,69	
Glühverlust	0,46	,,		
	100,51			

Es verhält sich demnach der Sauerstoff von

Ř : Ř : Ši 1,06 : 3 : 15,53 (15,95)

Das Verhältniss von R zu R entspricht sehr nahe dem, welches die Formel für Sanidin und für Oligoklas fordert. Nimmt man an, dass das Gestein nur Sanidin und keinen Oligoklas enthält, so ergiebt sich ein Ueberschuss an freier Kieselsäure von 14,51 (16,44) Procent; bei der Annahme, dass das Gestein keinen Sanidin und nur Oligoklas enthält, wächst dieser Ueberschuss an freier Kieselsäure bis auf 30,39 (32,30) Proc. Der Gehalt

^{*)} Spur von Manganoxyd.

an Quarz wird sich wahrscheinlich dem ersteren Werthe mehr annähern. Dennoch ist es auffallend, dass derselbe auch bei sehr genauer Betrachtung unter der Lupe nicht wahrgenommen wird.

Verbreitung des Trachyts vom Drachenfels.

Der Drachenfels selbst bildet eine isolirte Masse dieser Trachyt - Abänderung, indem sich unmittelbar gegen Osten die Wolkenburg daran anschliesst, welche der anderen Abänderung dieser Gebirgsart zugehört. Aber auch diese bildet mit dem Bolvershahn zusammen eine isolirte Masse. Mit dem Schallenberg beginnt wiederum die Trachyt-Abänderung vom Drachenfels, welche sich von hier aus über den Geisberg nach dem Lohrberg, nach der Südseite des Oelberges und nach der Perlenhardt verbreitet. Vom Oelberge aus reicht diese Abänderung über den Wasserfall und Schwendel bis gegen die Rosenau und den Froschberg. Es ist dies eine grosse zusammenhängende Partie, welche im Lohrberge ihre grösste Ausdehnung und Höhe erreicht. Am südlichen Abbange des Lohrberges, auf der rechten Seite des Rhöndorfer Thales gehört der Brüngelsberg nicht mehr dieser Abänderung an; während die kleine Partie am Külsbrunnen auf der linken Seite des Rhöndorfer Thales das eigenthümliche Gestein darbietet, welches sich sonst an keiner Stelle des Gebirges wiederholt. Sonst kommt die Abänderung des Trachyts vom Drachenfels an der Nordseite des Gebirges, am Hoh. zelterberge und auf der Südseite am südöstlichen Abhange der Löwenburg, am Possberge vor; an beiden Stellen in keiner beträchtlichen Ausdehnung.

An Abweichungen des Gesteins ist nach den besonderen Lokalitäten noch zu bemerken, dass die Sanidin-

Krystalle von der Perlenhardt diejenigen vom Drachenfels an Grösse noch übertreffen und bis 3 Zoll Länge erreichen. Kleiner sind diese Krystalle in dem Gesteine des Schallenberges, Geisberges, Lohrberges, Wasserfall, Userots-Knippchen und des Heideschott. An den drei letzten Punkten sind die Sanidin-Krystalle theilweise so selten, dass sie in Handstücken zu fehlen scheinen. Die Abänderung vom Hohzelter ist derjenigen vom Drachenfels selbst sehr ähnlich. Diejenige vom Possberge unterscheidet sich durch die bräunlich violette Farbe der Grundmasse. Die Gesteine vom südlichen Abhange der Jungfernhardt und vom Oelend*), südlich der Userots-Wiese weichen mehr davon ab. Die Sanidin-Krystalle sind selten, klein und von wachsgelber Farbe. Die Grundmasse ist meistentheils dicht und mit den ausgeschiedenen Krystallen fest verwachsen. Aber alle diese Abänderungen sind durch unmerkliche Uebergänge mit derjenigen vom Drachenfels verbunden, während das Gestein vom Külsbrunnen und von der Hohenburg ganz davon getrennt ist und keine verbindenden Mittelglieder auftreten.

Es ist hier noch anzuführen, dass sich am südlichen Rande der Casseler Heide östlich von Hohzelter (Holzhelter-, Zelter-) berge und nördlich des Weges von Oberdollendorf nach Oberpleis im Walde (Thiergarten) in einer geringen Verbreitung ein eigenthümliches Gestein findet. Dasselbe hat in einigen Abänderungen Aehnlichkeit mit manchen Schlacken Rheinischer Vulkane. Es ist von rothbrauner Farbe, ganz erfüllt mit

^{*)} Diese Lokalität ist in der Beschreibung der Mineralien-Sammlung des Med. Rath Bergemann zu Berlin von E. Kaiser S. 46 unter der Benennung Ellenzburg und Fllenzberg angeführt.

kleinen und grössern Höhlungen, die durch so dünne Scheidewände von einander getrennt sind, dass über ihre mineralogischen Kennzeichen Nichts ermittelt werden Diese Abänderungen erinnern nicht an Trachyt. Es liegen aber in diesem Gestein schwarze Hornblende-Krystalle und Partieen von Sanidin. Andere Abänderungen sind sehr feinporig und enthalten ebenfalls viele Hornblende-Krystalle oder in einer röthlichgrauen Grundmasse Glimmerblättehen und wenige Hornblende. Bei dem Zweifel zu dem dieses Gestein Veranlassung giebt, ist zu bemerken, dass viele Stücke desselben gemeinschaftlich mit anderen Trachyt-Abänderungen in dem Trachyt- und Basalt-Konglomerate des Thiergarten, am Fusse des Hohzelterberges und am Schlüsselpiitz vorkommen. In diesen Stücken finden sich Einschlüsse von Quarz, in körnigen Gemengen von Feldspath und Hornblende und auch wohl einzelne Augit-Krystalle. In einiger Entfernung östlich von dem Punkte, wo diese Gesteine anstehen, in einer von der Casseler Heide nach dem Latterhach hinabziehenden Schlucht findet sich noch ein anderes interessantes Gestein, welches Aehnlichkeit mit der Lava von Nieder-Mendig hat. Auch ist versucht worden, in demselben Mühlsteine zu brechen. Das Gestein ist dunkelgrau, rissig, blasig. Die Risse und Blasen haben einen weisslichen Ueberzug. Ausser kleinen Hornblende-Krystalle sind keine anderen Einschlüsse darin bemerkt worden. Wenn über die Beschaffenheit dieser Gesteine keine näheren Angaben gemacht werden können, so sind sie hier der Oertlichkeit und des Zusammenhanges wegen angeführt worden, in denen sie mit anderen Trachyt-Abänderungen stehen, mit dem sie gemeinschaftlich Bruchstücke zu dem Konglomerate geliefert haben.

Trachyt von der Wolkenburg.

Der wesentliche Unterschied der Abänderung des Trachyts von der Wolkenburg von derjenigen, welche bisher betrachtet worden ist, besteht in dem Mangel an Sanidin.

Die Grundmasse ist von bläulichgrauer Farbe und dann in den äusseren Schalen und Rinden der Pfeiler gelblichgrau, weisslichgrau und röthlich; oder dieselbe ist dunkelgrünlichgrau bis schwärzlichgrün, in feinen Splittern gelblichgrün durchschimmernd. Dieselbe umschliesst sehr zahlreiche Körner oder tafelförmige Krystalle eines ein und eingliederigen Feldspaths, wahrscheinlich Oligoklas, Hornblende und Magnesia-Glimmer, letztere selten.

Der Oligoklas von schneeweisser oder gelblich grüngrauer Farbe in Körnern bis zu einer Linie gross oder in Tafeln von mehrern Linien Länge zeigt grösstentheils die charakteristische Zwillingsstreifung auf der Fläche der vollkommensten Spaltbarkeit deutlich. Die schwarze Hornblende ist in dieser Abänderung sehr viel häufiger als in der vom *Drachenfels*; sie bildet viele kleine prismatische Krystalle und einzelne, welche bis 2½ Zoll Länge erreichen.

Der schwärzlichbraune Magnesia-Glimmer zeigt sich in kleinen sechsseitigen Blättchen.

Die Ausscheidungen von Kalkspath in mannigfachen Formen und die Verbreitung desselben in der Grundmasse sind Ursache, dass diese Gesteine sehr häufig mit Säuren brausen. Einige Gesteine dieser Abtheilung, wie namentlich von der Wolkenburg selbst unterliegen der Verwitterung sehr bald und lösen sich in Schalen ab. Aussergewöhnliche Gemengtheile in dem Trachyt von der Wolkenburg.

Augit findet sich zwar selten, aber doch häufiger als in dem Trachyt vom *Drachenfels*, in kleinen Krystallen; an der *Rosenau* erreichen dieselben jedoch eine Länge von ³/₄ Zoll, öfter liegen sie unmittelbar neben und zwischen Hornblende-Krystallen, theils in einzelnen Individuen, theils in Zwillings-Krystallen. Sie sind bekannt vom *Stenzelberge*, von der *Rosenau*, von den *Scheerköpfen*, vom *Teufelstein*, einer Felspartie am nördlichen Abhange des *Gr. Breiberges*, von der *Löwenburg*.

Olivin von gelblichgrüner Farbe, in Körnern von einer Linie gross in dem Schwarzen Trachyte der Löwenburg.

Magneteisen ist wahrscheinlich sehr verbreitet, doch wegen der Kleinheit der Krystalle selten deutlich zu erkennen; so am Stenzelberg, am Teufelstein, in dem schwarzen Trachyte von den Scheerköpfen und an der Löwenburg. Selbst da, wo das Auge nicht mehr vermag das Magneteisen zu erkennen, wird es noch durch den Magneten aus dem Gesteinspulver ausgezogen, so an der Wolkenburg nach G. Bischof.

Schwefelkies findet sich fein eingesprengt am Bolvershahn. Zehler hat denselben auch am Kl. Brüngelsberg in kleinen Partieen beobachtet.

Quarz bildet kleine, linienlange, durchsichtige Dihexaeder in dem Trachyte am Fusse des Britngelsberges auf der rechten Seite des Rhöndorfer Thales. Zehler*) beschreibt dieselben in einem Gesteine inneliegend, des-

^{*)} A. a. A. S. 122.

sen Grundmasse aschgrau, schuppig, schwach seidenglänzend ist, kleine kaum 1½ Linie lange Krystalle einer Feldspath-Abänderung und dünne prismatische Hornblende-Krystalle enthält. Ich habe dieses Gestein nicht auffinden können. Dagegen finden sich in dem Trachyte des Gr. Breiberges rothbraune Quarzkörner von sechsseitigem Durchschnitte, welche wohl für Dihexaeder mit etwas abgerundeter Kante gehalten werden können. Dieselben sind nicht mit den häufigen Einschlüssen von Quarz zu verwechseln.

Hyazinth soll nach der Angabe des, vor einigen Jahren verstorbenen Mineralien-Sammlers Theodor Sassenberg in Oberdollendorf, in dem Trachyte am Petersberg in kleinen Körnern vorgekommen sein. Es mag dies hier erwähnt werden, um die Aufmerksamkeit darauf hinzulenken, da es nicht möglich gewesen ist diese Angabe zu bestätigen.

In Frage ist zu stellen, ob das Mineral, welches Nose*) als Citrin von dem nördlichen Scheerkopfe anführt, nicht für Titanit zu halten sei. Er beschreibt dasselbe: halbdurchsichtig, weingelb in Säulenform, mit Zuspitzung.

Mineralien in Drusenräumen des Trachyts von der Wolkenburg.

Kalkspath, welcher entweder die Oberfläche der offenen Räume bekleidet, oder auch diese letzteren ganz erfüllt. Derselbe ist theils von rhomboedrischer Form mit sattelförmiger Krümmung, theils in Scalenoedern ausgebildet. Am häufigsten tritt derselbe an der Wolkenburg auf, weniger am Bolvershahn, selten und nur

^{*)} A. a. O. B. I. S. 143 und 144.

in kleinen Drusen am Stenzelberg, Breiberg, Tränkeberg und an der Löwenburger Tränke. An der Vogelskaue durchsetzt Kalkspath in feinen Trümchen das Gestein. Die Farbe strahliger Partieen ist gelblichgrün, wahrscheinlich durch einen Gehalt von kohlensaurem Eisenoxydul, da eine solche grüne Druse schon nach wenigen Monaten sich braun gefürbt hat.

Sehr bemerkenswerth ist eine Erscheinung, welche die im Wolkenburger Trachyte vorkommenden Kalkspathdrusen gewöhnlich darbieten. Dieselben sind von einem schmäleren oder breiteren Rande umgeben, der bei weitem mehr Hornblende-Krystalle und Partieen und Linien grosse Tafeln von tombackbraunem Magnesia-Glimmer*) als das übrige Gestein enthält und sich von demselben durch seine dunklere Färbung unterscheidet. Auch die Oligoklas-Krystalle dieser Rinde sind grösser als in der Hauptmasse des Gesteins.

Die Glimmertafeln ragen wiewohl selten aus der umgebenden Gesteinsmasse frei in den Drusenraum hinein oder sind von Kalkspath umgeben. Mit Rücksicht auf die Ansicht, dass der Glimmer hier Pseudomorphosen nach Hornblende bildet, ist hier nur schon vorläufig zu bemerken, dass diese dünnen Glimmertafeln niemals die Form der prismatischen Hornblende-Krystalle besitzen. Es scheint, dass diese Drusenräume ursprünglich und gleichzeitig mit der umgebenden Gesteinsmasse gebildet worden sind. Diese Ränder sind mit der umgebenden Masse des Gesteins fest verwachsen. Nach Dr. G. vom Rath sind die dunkeln Partieen, welche

^{*)} Beiträge zu den Vorstellungsarten über vulk. Gegenstände von Nose. Frankfurt a/M. 1792. S. 443. Das Vorkommen des Kalkspaths und des Glimmers ist hier gut und bestimmt beschrieben.

sich in scharfer Grenze scheiden für eingeschlossene Bruchstücke einer eigenthümlichen Abänderung von Trachyt zu halten, welche anstehend in dieser Gegend nicht bekannt ist. Wenn diess in Bezug auf die Ränder der Drusenräume für sehr unwahrscheinlich gehalten werden muss, so führt derselbe doch Einschlüsse dieser Gesteins-Abänderung von der Wolkenburg und mit vielen und grossen Hornblende-Krystallen von dem Stenzelberge an.

Ganz dünne Lagen von Kalkspath finden sich als Ueberzüge der Oberfläche der eingeschlossenen Quarzstücke und in den Rissen derselben, ebenso an grösseren Hornblende-Krystallen und Partieen, zwischen den Absonderungsflächen derselben und zwischen den Flächen ihrer grössten Spaltbarkeit, an der Wolkenburg. Bolvershahn, Schwendel und Rosenau. Dieses Vorkommen ist auf Hornblende reiche Gesteins-Abänderungen beschränkt. Doch giebt es viele solcher Abänderungen. in denen gar keine Ausscheidungen an Kalkspath beobachtet werden können. G. Bisch of *) führt ebenfalls an. dass er bei dem Trachyte des Stenzelberges, der stellenweise viele grössere Hornblende-Partieen enthält, kein Brausen mit Säuren wahrgenommen hat. Insofern sich dies auf die Umgebungen grösserer Hornblende-Krystalle und Quarzeinschlüsse bezieht, kann ich diese Beobachtung bestätigen, aber um so mehr fallen in denselben Handstücken kleine Kalkspath-Drusen auf.

Schwefelkies findet sich bisweilen auf den Kalkspathdrusen der Wolkenburg.

Aragonit auf Drusenräumen findet sich am Bolvershahn.

Chabasit und Mesotyp findet sich in ganz klei-

^{*)} Lehrb. d. chem. u. phys. Geol. II. 4. S. 846.

nen, durchsichtigen Krystallen auf kleinen Drusenräumen des Bruder Kunzberges.

Manganschaum kommt als Ueberzug des Kalkspaths in Drusen an der Wolkenburg vor.

Braunspath oder Spatheisenstein in kleinen Rhomboedern, in Eisenoxydhydrat umgeändert bekleidet oder erfüllt flachgedrückte Hohlräume, welche zahlreich in dem Trachyt auftreten, der einen Gang am Wege von Rhöndorf nach dem Löwenburger Hofe, am Fusse des Brüngelsberges bildet.

Chemische Analyse der Hornblende vom Stenzelberg.

Rammelsberg hat die Analyse der Hornblende aus dem Trachyt des Stenzelbergs ausgeführt. Spec. Gew. = 3,266.

1,200.		o.	
Titansäure	0,19	0,07	
Kieselsäure	39,62	20,56	(21,12)
Thonerde	14,92	6,96	, , ,
Eisenoxyd	10,28	3,08	
Eisenoxydul	7,67	1,70	
Manganoxydul	0,24	0,05	
Kalk	12,65	3,61	13,63
Magnesia	11,32	4,53	
Kali	2,18	0,37	
Natron	1,12	0,29	
Wasser	0,48		
	100,67		

Betrachtet man, Rammelsbergs Ansicht folgend, das Eisenoxyd als Basis, die Thonerde als Säure, so ergiebt sich das Sauerstoff-Verhältniss eines Bisilicats:

$$(\dot{R}, \ \dot{F}e) : (\ddot{T}i, \ \ddot{S}i, \ \ddot{A}l) \\ 1 : 2,02 (2,06)$$

Chemische Analyse des Trachyts von der Wolkenburg.

Zwei in petrographischer Hinsicht höchst ähnliche Abänderungen des Wolkenburger Trachyts wurden von

		100.38		86.01	14.37			99.13		
		1,25	He		1,25			0,87	Glühverlust	
	1,37						1,14)	4,42	Natron	
	0,79				0 94		0,50	2,94	Kali	
5,17	0,66				0,29		0,33	0,82	Magnesia	
	1,46				1,09		1,00	3,49	Kalkerde	
	$0,89 \ $		Fe		1		1	Spur	Manganoxyd	
10,0	1,66(Fe	Fe 4,03	5,55 1		2,20 \ 10,00	7,33	Eisenoxyd	
801	6,35(•	1,41		7,89	16,88	Thonerde	
(31,58)	30,76				4,54		32,41	62,38	Kieselsäure	
	0.		yr.		A		0.			
			II.			٠	Ľ			
	3,4	Stenzelberg, Rammelsberg	Ramn	nzelberg,		Wolkenburg, (Spec. Gew. 2,739) G. Bischof.	Gew. 2,739	(Spec.	Wolkenburg,	

G. Bischof und Rammelsberg*) analysirt. Jener untersuchte das feinkörnige bläulichgraue, viele kleine Hornblende-Krystalle, wenige Glimmerblättehen enthaltende, überall mit Säuren brausende Gestein der Wolkenburg: Rammelsberg führte sowohl eine gesonderte als auch eine Total-Analyse des Stenzelberger Gesteins aus. Durch Digestion mit gleichen Theilen konc. Chlorwasserstoffsäure und Wasser zerfiel dasselbe in

13,97 p. C. zersetzb. Theile = A. 86,03 ,, unzersetzb. ,, = B. Es verhält sich demnach der Sauerstoff von

Bei der gänzlichen Verschiedenheit dieser Ausdrücke muss wohl darauf hingewiesen werden, dass dieselbe mehr in der Beurtheilung einiger analytischer Verhältnisse, als in der wirklichen Zusammensetzung begründet ist. In der Analyse des Trachyts von der Wolkenburg ist nur Eisenoxyd; dagegen vom Stenzelberge Eisenoxydul und Eisenoxyd angegeben, während es doch wahrscheinlich ist, dass das Gestein der Wolkenburg ebensowohl Eisenoxyd Oxydul oder Magneteisen enthält, wie das vom Stenzelberge. Die gesonderte Analyse des letzteren Gesteins trägt übrigens nicht dazu bei, die mineralogische Zusammensetzung desselben sicherer zu erkennen, denn der in Säuren lösliche Antheil scheint keineswegs ein Mineral zu bilden, was daraus zu erkennen wäre, sondern es dürfte vielmehr, wenn über-

^{*)} Die Kenntniss dieser Analyse verdankt Dr. G. vom Rath einer gütigen brieflichen Mittheilung desselben.

haupt ein Mineral ganz darin aufgenommen sein sollte, ausserdem ein Auszug aus verschiedenen anderen Mineralien wesentlich zur Bildung desselben beitragen. Dennoch wird nicht in Abrede gestellt werden können, dass die Analysen sehr verschiedene Resultate liefern und daher eine völlige Uebereinstimmung beider Gesteins - Abanderungen kaum wahrscheinlich sein dürfte. Dagegen erregt auch schon die weit geringere Verwitterbarkeit des Trachyts vom Stenzelberge Bedenken. Ganz besonders muss das Verhältniss des Kali zum Natron in diesen Gesteinen auffallen, wenn mit demselben die Analyse des Oligoklas aus dem Trachyt von Röttchen durch Bothe verglichen wird. Nach dieser letzteren Analyse verhalten sich die Sauerstoffmengen im Kali und Natron wie 1:9; während dieses Verhältniss im Trachyt der Wolkenburg wie 1: 2,28 und im Trachyt des Stenzelberges 1: 1,74 angegeben wird. Wenn nun auch darauf Rücksicht genommen wird, dass die analytische Bestimmung des Kali und Natron mit vielen Schwierigkeiten verbunden ist, so wird doch den Analysen so weit zu vertrauen sein, dass diese Verhältnisse annähernd richtig sind und mithin der feldspathartige Bestandtheil im Wolkenburger und Stenzelberger Trachyt eine andere Zusammensetzung (wenn auch im Allgemeinen dieselbe Formel) wie der von Bothe analysirte Oligoklas haben dürfte. Müssen die einfachen Vorstellungen, welche man sich früher über die Zusammensetzung des Wolkenburger Trachytes machen konnte, gegenwärtig auch aufgegeben werden, so ist es kaum möglich, die Ergebnisse der mineralogischen Untersuchung dieses und des Stenzelberger Trachytes mit der chemischen Analyse in Uebereinstimmung zu bringen. Weitere Untersuchungen werden abzuwarten sein, um diese Frage zur Entscheidung zu bringen.

Verbreitung des Trachyts von der Wolkenburg.

Die nach der Wolkenburg bezeichnete Trachyt-Abänderung tritt im Siebengebirge in einer viel geringeren Verbreitung an der Oberfläche auf, als die Abänderung vom Drachenfels. Während diese letztere eine Fläche von 1350 Morgen (zu 180 Quadrat - Ruthen) einnimmt. tritt der Trachyt von der Wolkenburg nur in der Ausdehnung von 640 Morgen auf. Derselbe bildet mehre kleinere Partieen, die sich theils dem Trachyt vom Drachenfels anschliessen, theils ganz isolirt sind. Die Wolkenburg selbst, mit der Wiemerspitze und dem Bolvershahn liegt zwischen dem Drachenfels und dem damit übereinstimmenden Trachyte des Schallenberges. ganz allein in dem Hauptzuge des Trachytes aus dieser Abänderung bestehend. An dem nördlichen Abhange der Wolkenburg zeigt sich dieser Trachyt noch einmal in geringer Verbreitung und bildet dann den Gr. und Kl. Hirschberg, welcher ebenso wie dieser kleine Punkt ganz von Trachyt-Konglomerat umgeben ist; kommt am östlichen Abhange des Petersberges, am südöstlichen Abhange des Nonnenstromberges, am nordwestlichen Gehänge des Mantels vor. In grösserer Verbreitung nimmt derselbe den in nördlicher Richtung auslaufenden Rükken ein, welcher mit dem Stenzelberge endet, die Rosenau, das Remscheid, den Schwendel und Froschberg. Noch bedeutender ist die Partie, welche mit den Breibergen, auf der linken Seite des Rhöndorfer Thales beginnt, sich südwärts vom Külsbrunnen forterstreckt, in den Brüngelsbergen auftritt, den nordöstlichen Abhang der Löwenburg einnimmt und mit den Scheerköpfen endet. Bemerkenswerth sind nach Dr. G. vom Rath zwei gangähnliche Felsmassen des Trachyts von der Wolkenburg, welche in dem Gebiete des Trachyts vom Drachenfels auftreten. Die grössere Felspartie zieht am südwestlichen Abhange des Wasserfall nach dem Thale des Mittelbach, die kleinere am Schallenberg, beide in der Richtung von Süd gegen Nord. Diese Trachyt-Abänderung bildet auch die drei südlich gelegenen Honnefer Berge: Hemmerich, Mittelberg und Bruder-Kunzberg.

Die allgemeine Beschreibung des Trachyts von der Wolkenburg findet auch auf die Gesteine der Rosenau, des Remscheid, Mantel und des Hirschberges Anwendung, iedoch sind dieselben weniger dicht, und werden porös, fast einer Lava ähnlich. Am Stenzelberge ist die Grundmasse von dunkel - und rauchgrauer, perlgrauer, violeter, lavendelblauer und röthlicher Farbe, sehr häufig rissig und mit vielen kleinen, zackigen, scharfen Hölungen versehen. Derselbe wird alsdann leicht zersprengbar und klingend. Die kleinen weissen und röthlichen Oligoklas-Körner sind theils ziemlich häufig, theils verschwinden sie ganz. Partieen von körniger Hornblende bis zur Grösse eines Kopfes sind theils mit der Grundmasse, theilt mit Oligoklas verwachsen. In denselben finden sich Drusen. die mit kleinen Hornblende-Krystallen besetzt sind. In den Höhlungen ragen selten sehr kleine, weissgelbe, undurchsichtige Oligoklas-Krystalle, Hornblende-Krystalle und Glimmertafeln hinein. In solchen Drusen hat Hauchecorne ganz kleine, röthliche Krystalle aufgefunden, welche wohl Pseudomorphosen sein dürften, da sie grösstentheils hohl sind; ihre nähere Bestimmung ist noch zu erwarten.

In allen diesen Abänderungen stellen sich die Oligoklase grösstentheils als Körner dar und heben sich nicht scharf und deutlich von der Grundmasse ab, scheinen sich im Gegentheile zuweilen in dieselbe fast aufzulösen

Der Trachyt vom nordöstlichen Abhange der Löwenburg, welchem das Gestein der Scheerköpfe und der Brüngelsberge sehr nahe steht, zeigt den Oligoklas in sehr dünnen, doch zuweilen bis vier Linien grossen tafelförmigen Krystallen, welche recht deutlich ausgebildet sind und sich von der Grundmasse bestimmt abheben. Die Farbe des Gesteins ist weiss, grau, bisweilen schwarz. Häufig tritt eine schiefrige Absonderung hervor; dann liegen diese Oligoklas-Tafeln ungefähr in dieser Ebene. Die Grundmasse ist, einige Ausnahmen (den Gang am Brüngelsberg, einen Punkt am östlichen Fusse der Löwenburg) abgerechnet, nicht porös. Bei mikroskopischer Betrachtung einer äusserst dünnen Platte des schwarzen Trachyts, welcher am nördlichen Abhange der Löwenburg ansteht, erkennt man eine auch bei 100facher Vergrösserung unauflösliche Grundmasse, worin ausgeschieden liegen: grosse Hornblende-Krystalle (einfache und Zwillinge) kleinere Krystalle von Oligoklas, sehr viele Magneteisen - Körnchen, endlich äusserst kleine spiessige Krystalle, deren Natur noch unbekannt ist.

In den dunklen bis schwarzen Abänderungen des Wolkenburger Trachyts, welche sich am nördlichen Abhange der Löwenburg, am Buckeroth, den Breibergen, endlich am Bolvershahn finden, sind die Oligoklas-Krystalle sehr klein und verlieren sich zuweilen fast in die dichte Grundmasse. Diese Gesteine bilden Zwischenglieder, welche die beiden eben beschriebenen Abänderungen des Wolkenburger Trachyts verbinden.

Wenn auch hiernach der Löwenburger Trachyt wohl derselben Abtheilung angehört, wie die Wolkenburg und der Stenzelberg, so findet in der Ausbildung der Oligoklas-Krystalle ein bemerkenswerther Unterschied statt, und es kommt daher dem Löwenburger Trachyte eine gewisse Selbstständigkeit unter den Trachyt-Varietäten

des Siebengebirges zu. Eine bemerkenswerthe Aehnlichkeit hat er mit dem Trachyt von Morschheim im Herzogthum Nassau, welchen der Oberbergrath Schwarze dort gesammelt hat.

Bei dem Interesse, welches diese Trachyt-Abänderung besitzt, ist noch besonders zu bemerken, dass dieselbe ausser einem Theile der Löwenburg die Scheerköpfe und die Brüngelsberge bildet. Ebenso kommt dieselbe auf einem weiter unten beschriebenen Gange in dem Wege von Rhöndorf nach dem Löwenburger Hoje, am Fusse des Brüngelsberges vor. Mit diesem Gesteine stimmt dasjenige völlig überein, welches in dem vom Löwenburger Hofe um die östliche Seite des Berges nach Honnef führenden Wege, kurz vor der kleinen Höhe am Possberge ansteht. Steigt man von diesem Funkte aufwärts an der Löwenburg zu dem unter der Kuppe befindlichen Doleritfelsen, so findet sich auf einer langen Strecke kein anstehendes Gestein. Unter den Geröllen findet sich Dolerit, der vom Gipfel herab kommt, Trachyt und wenige Blöcke von Trachyt-Konglomerat. Nach der Höhe hin vermindern sich die Trachytstücke immer mehr; die helle poröse Grundmasse wird dunkelgrau und dicht; die darin liegenden Oligoklas-Krystalle sind etwas kleiner. Etwa 100 Schritt nördlich von dem Doleritfelsen steht dieser schiefrige, ausgezeichnete Trachyt an. Zwischen demselben und dem sich in 50 bis 60 Fuss hohen Felsen erhebenden Dolerit findet sich eine schmale Partie von Trachyt-Konglomerat.

Am westlichen Abhange des Berges in halber Höhe findet sich erst wieder die schwarze Trachyt-Abänderung. Die Grundmasse waltet sehr vor; die Krystalle sind nur klein. Stets bemerkt man Hornblende, Oligoklas, hierzu treten als seltenere Gemengtheile Augit und Olivin.

Dies sind die bekannten an der Löwenburg anstehenden Trachytpunkte. Die losen Blöcke zeigen, dass die an den drei genannten Punkten zu Tage tretenden Trachyte, so verschieden sie auch auf den ersten Blick erscheinen, mehr mit einander verbunden sind und dass der schwarze Trachyt durch die hinzutretenden Gemengtheile von Augit und Olivin sich dem weiter unten zu beschreibenden Dolerit unläugbar nähert, der auf den oberen Theil der Löwenburg beschränkt ist.

Ueber die nahe gelegenen Punkte ist noch zu erwähnen, dass das Gestein des Kl. Brüngelsberges in der Grundmasse Augit, viel weniger Hornblende. Magneteisen und Olivin und auf Drusenräumen Kalkspath und Chabasit in kleinen Krystallen enthält. Dr. Krantz hebt die Aehnlichkeit der am südwestlichen Fusse des Brüngelsberges vorkommenden Abänderungen mit Gesteinen hervor, welche sonst wohl als Trachyt-Dolerite bezeichnet werden. An dem nordöstlichen Abhange des Lohrberges, wenig über den Höfen Lohr findet sich ein Gestein, nach Zehler wahrscheinlich einen Gang in der Trachyt-Abänderung vom Drachenfels bildend, welches zahlreiche Hornblende-Prismen, Olivin und Magnetkies enthält. An dem bewaldeten Abhange, der vom Possberge, welcher aus der Drachenfelser Trachyt-Abänderung besteht, nach dem Einsitter-Thale führt, da wo der Stollen der Bleierzgrube Glückliche Elise angesetzt ist, kommen an einer Stelle so viele Blöcke eines dem schwarzen Löwenburger Trachyte ganz ähnlichen Gesteins vor, dass die Vermuthung wohl gerechtfertigt sein dürfte, dass es hier im Gebiete der Devonschichten anstehe. Die südöstlich vom Külsbrunnen gelegene, nur wenig höhere Kuppe besteht aus einem ganz ähnlichen Gesteine. Zehler*) nennt diese Kuppe Locke-

^{*)} A. a. O. S. 171.

mich, Nose*) führt dagegen ausdrücklich unter dieser Benennung ein Thal an, welches auch mit der Endigung »mich« übereinstimmt. Diese bezeichnet in der Zusammensetzung nach der Volkssprache »bach«. Eine genauere Auskunft über die Stelle, welche diesen Namen führt, war nicht zu erhalten.

Dr. Krantz macht darauf aufmerksam, dass die dunkeln dichten Gesteins-Abänderungen vom Bolvershahn dem Anamesit in dem Grade ähnlich werden, dass Handstücke derselben von dem bekannten Anamesit-Vorkommen von Steinheim bei Hanau nicht zu unterscheiden seien. Dieselben gehören dem gemeinen, blasigen und schlackigen Anamesit an. Es zeigt dies wie schwer es hält gewisse Abänderungen der Gesteine aus der Trachytreihe von denjenigen zu unterscheiden, welche der Dolerit- und Basaltreihe angehören.

Trachyt von der Kl. Rosenau oder vom Remscheid.

Der Trachyt von der Kl. Rosenau ist schon oben als ein solcher bezeichnet worden, welcher in einer dichten Grundmasse nur Krystalle von Sanidin und keinen Oligoklas enthält. Sein Ansehen weicht so sehr von dem der übrigen Trachyte des Siebengebirges ab, dass er früherhin — ehe seine chemische Zusammensetzung durch G Bischof bekannt geworden war — gewöhnlich als ein Klingstein oder Phonolith bezeichnet wurde. In dieser Beziehung ist dafür der Namen Sanidophyr in Vorschlag gebracht worden. Dieser Trachyt ist jedoch wesentlich von dem Phonolith verschieden, denn bei Behandlung mit Chlorwasserstoffsäure bildet sich keine Gallerte von Kieselsäure. Im Gegentheil unterscheidet er sich von demselben, ja auch von den übrigen

^{*)} A. a. O. S. 141.

Trachyt-Abänderungen dieser Gegend durch einen hohen Gehalt von Kieselsäure. Die folgende Beschreibung bezieht sich auf das, an einem sehr beschränkten Punkte an dem Abhange der Kl. Rosenau (oder dem Remscheid) nach dem Mittelbach hin in einem alten Hohlwege anstehende Vorkommen und auf die vielen in der unmittelbaren Nähe desselben an der Oberfläche liegenden Blöcke desselben Gesteins. Dr. G. vom Rath ist es zwar nicht gelungen, diese Stelle aufzufinden aber dies ist durchaus kein Grund, daran zu zweifeln, um so weniger als die Blöcke dieses Gesteins, welche sich in der Schlucht zwischen der Kl. Rosenau und dem Froschberge und auch an den anderen Abhängen der Rosengu finden, doch nur von irgend einem anstehenden Vorkommen dieses Trachyts abgeleitet und in keinem Falle als frühere Einschlüsse des Trachyt-Konglomerates betrachtet werden können, welche allein nach dessen gänzlicher Zerstörung an diesen Stellen zurückgeblieben seien. Wenn daher auch wirklich ein anstehendes Vorkommen dieses Gesteins nicht bekannt wäre, so beweisen doch die Blöcke desselben, welche in dem Bereiche anderer Trachyte an der Oberfläche zerstreut liegen, dass dasselbe auch anstehend vorkommen muss, wenn auch nur in geringer Ausdehnung und dass es keineswegs auf die Einschlüsse im Trachyt-Konglomerat beschränkt ist. Dieser Umstand darf bei den Folgerungen, welche hieraus gezogen werden, in keinem Falle übersehen werden. Die Beschreibung der ähnlichen Abänderungen von Trachyt, welche als Einschlüsse im Trachyt-Konglomerat auftreten, wird weiter unten bei der näheren Betrachtung desselben folgen.

Die Grundmasse dieses Gesteins von der Kl. Rosenau enthält ausgeschieden nur Sanidin. Dieselbe ist von bläulich und rauchgrauer Farbe, gleichförmig, völlig dicht, schimmernd, hart, ziemlich leicht zersprengbar. im Bruche splitterig. In derselben liegen die durchschimmernden weissen Sanidin-Krystalle fest umschlossen, wie gewöhnlich im Phonolith. Gewöhnlich sind es einfache etwas breite, tafelförmige Individuen, Zwillinge nach dem Carlsbader Gesetze sind seltener. Das gewöhnlich rissige Ansehen, welches die Sanidin-Krystalle im Trachyt vom Drachenfels auszeichnet fehlt denselben. Bei der festen Verwachsung der Krystalle in der Grundmasse zeigen sie sich auf den Bruchflächen gewöhnlich im Durchschnitte nach der grössten Spaltbarkeit. In Streifen und Partieen ist die Grundmasse grün gefärbt; diese Partieen gehen in Speckstein über. Gelbe rundliche Einschlüsse bestehen aus demselben Gesteine. Weisser und lichtgrauer Chalcedon kommt in feinen Trümchen und als Ueberzug offener Klüfte und unregelmässiger Drusen vor.

Chemische Analyse des Sanidin von der Kl. Rosenau.

Zur Beurtheilung der chemischen Analyse des Trachyts von der Kl. Rosenau ist es nothwendig die Zusammensetzung des Sanidin in demselben zu berücksichtigen.

Sorgfältigst ausgesuchte Sanidin-Krystalle aus dem Gestein von der Kl. Rosenau wurden von G. Bischof analysirt. Im Wasserbade wie beim Glühen gaben dieselben kein Wasser.

Kieselsäure	67,90	35,27	(36,21)
Thonerde	19,25	8,99	
Eisenoxyd	1,42	0,43	
Magnesia	0,64	$0,\!25$	
Kali	5,35	0,91	
Natron	4,93	1,25	
	99,49		

Daraus ergiebt sich das Sauerstoff-Verhältniss:

Ř : Ä : Ši

0,77 : 3 : 11,23 (11,53)

Während diese Analyse das allgemeine Sauerstoff-Verhältniss nahe so ergiebt, wie es die Formel verlangt, weichen die Sauerstoffzahlen von Kali und Natron nicht allein wesentlich von dem durch Rammelsberg angenommenen Verhältnisse (1/3 K + 1/3 Na), sondern auch von allen Analysen des Sanidin's aus dem Trachyt vom Drachenfels ab. Weitere Folgerungen mögen hieraus nicht gezogen werden, da die Resultate der Trennung von Kali und Natron nicht ganz sieher sind.

Chemische Analyse des Trachyts von der Kl. Rosenau.

G. Bischof hat dasselbe Gestein, aus dem die Sanidin-Krystalle für die so eben mitgetheilte Analyse ausgesucht worden, analysirt und zwar sowohl die Grundmasse allein, als auch das Gestein. Beide Analysen weichen nur so unbedeutend von einander ab, dass es angemessen scheint, den Durchschnitt beider, auf 100 reducirt, mit Vernachlässigung des Glühverlustes, welcher 0,56 bis 1,00 Proc. beträgt, mitzutheilen. Specifisches Gewicht 2,475:

4		0.	
Kieselsäure	79,39	41,24	(42,34)
Thonerde	11,70	5,46	
Eisenoxyd	1,08	0,32	
Kalkerde	0,45	0,13	
Magnesia	0,26	0,10	
Kali	3,14	0,53	
Natron	3,98	10,2	
	100.00		

 \dot{R} : \ddot{R} : $\ddot{S}i$ 0,92 : 3 : 21,40 (21,98)

Hiernach möchte das Gestein etwa aus 65,12 Proc. Sanidin und 34,88 Proc. freier Kieselsäure oder Quarz bestehen. Man möchte glauben, dass die Sanidinsubstanz in der freien Kieselsäure wie aufgelöst sei, denn es ist in der Grundmasse gar kein Quarz bemerkbar. Doch muss die Richtigkeit dieser Ansicht dahin gestellt bleiben.

Nach G. Rose steht diese Trachyt-Abanderung von der Kl. Rosenau den Trachvten der Ponza-Inseln sehr nahe*). Abich**) führt dieselben als Trachytporphyre an, welche hinsichtlich ihrer äusseren Merkmale auf das Entschiedenste von den eigentlichen Trachyten abweichen, und in einer lichtgrauen oder röthlich weissen, unbestimmt krystallinischen, gleichförmigen Grundmasse von entschiedener Feldspathsubstanz neben kleinen glänzenden Krystallen von Sanidin oft sehr deutliche Quarzkrystalle neben häufig beigemengten tombackbraunem Glimmer enthalten. Nach den Analysen erreicht der Kieselsäure-Gehalt der Trachytporphyre von Ponza und Palmarola jedoch nicht denjenigen des Trachyts von der Kl. Ro-Dagegen stimmt die chemische Zusammensetzung des Trachyts von Arnarhnipa auf Island nach Bunsen ***) beinahe vollkommen damit überein und weicht nur allein in dem Verhältnisse des Kali und Natron dayon ab. Nach dieser Analyse besteht dasselbe aus 65,17 Proc. Sanidin und 34,83 Proc. freier Kieselsäure oder Quarz. Noch möchte zu bemerken

^{*)} Al. v. Humboldt. Kosmos. IV. S. 621.

^{**)} A. a. O. S. 16, 20 und 35.

^{***)} Ueber die Prozesse der vulk. Gesteinsbild. Islands. Poggend. Ann. B. 73 S. 207.

sein, dass der Sanidin, wie er aus der Analyse des Trachyts von der Kl. Rosenau nach Abrechnung von 34,88 Proc. freier Kieselsäure sich herausstellt, vollkommen mit demjenigen übereinstimmt, welcher nach den Analysen von Abich aus dem schiefrigen Ganggestein von Palmarola und aus dem Trachytporphyr vom Monte Guardia auf Lipari*) auf gleiche Weise nach Abrechnung von 23,04 und 11,53 Proc. Kieselsäure ermittelt wird. Kaum sollte man glauben, dass die chemische Zusammensetzung eines Bestandtheiles in so überaus verschieden aussehenden Gebirgsarten in solcher Weise übereinstimmen könnte. Der Gehalt an freier Kieselsäure ist freilich in diesen Gebirgsarten sehr verschieden und in dem Gestein der Kl. Rosenau beträchtlich höher, als in dem von Palmarola und vom Monte Guardia; aber wie wenig ist ein quarzreicher und ein quarzarmer Granit von einander verschieden und doch mögen die Unterschiede leicht grösser sein, als sie sich in dem Gehalte an freier Kieselsäure in diesen Trachyten ausdrücken.

Diese Verhältnisse sind so schlagend, dass sie ein allgemeines Interesse verdienen und darthun möchten, dass es zwar durchaus nothwendig ist, die chemischen Analysen der Gebirgsarten noch sehr zu vermehren, um die Kenntniss derselben zu befördern, dass aber diese Analysen allein, ohne genaue mineralogische Untersuchung und ohne mannigfache Abänderung und weitere Forschung nicht genügen, um die Gebirgsarten genauer kennen zu lernen. Sonst können sie leicht zu vielen Irrthümern führen.

^{*)} A. a. O. S. 19 und 20.

Kieselsäuregehalt der Trachyte.

Wenn ein Verhältniss, welches sich aus den Analysen der Trachyte ergiebt, die Aufmerksamkeit besonders in Anspruch zu nehmen geeignet ist, so möchte dies wohl der Gehalt derselben an Kieselsäure sein. Um dasselbe mit einander vergleichen zu können, folgen hier die Procente der Kieselsäure nach den acht vorhandenen Analysen von sechs verschiedenen Trachyten des Siehengebirges, denen auch noch der sogenannte Dolerit der Löwenburg hinzugefügt worden, welcher weiter unten näher beschrieben werden wird. Dieser Angabe der Procente ist das Verhältniss beigefügt worden, in welchem die Sauerstoffmenge der Basen zu derjenigen der Kieselsäure steht.

Die Sauerstoffmengen in den Basen verhalten sich zu der in der Kieselsäure:

	Ši	Ř+Ï	:	Ši	
Rosenau	79,39	= 1	:	5,46	(5,60)
Hohenburg	72,26	1	:	3,83	(3,93)
Drachenfels	67,08	1	:	3,00	(3,08)
	65,07	1	:	2,36	(2,42)
Külsbrunnen	64,21	1	:	2,73	(2,80)
	62,11	1	:	2,81	(2,86)
Wolkenburg	62,38	1	:	2,48	(2,55)
Stenzelberg	59,22	1	:	2,33	(2,40)
Löwenburg	55,68	1	:	1,87	(1,91)
	54,42	1	:	1,84	(1,89)

Es ergiebt sich hieraus, dass diese Gesteine ihrem Kieselsäuregehalte nach eine sehr umfangreiche Reihe bilden, welche mit dem Trachyte von der Kl. Rosenau beginnt und mit dem Dolerit der Löwenburg endet. Der Gehalt an Kieselsäure nimmt stufenweise ab. Der Trachyt von der Kl. Rosenau gehört zu den an

Kieselsäure reichsten Gesteinen, wie der Obsidianporphyr von Gr. Ararat*) und der Trachyt von Arnarhnipa auf Island **). Der Trachyt der Hohenburg bei Berkum steht ziemlich in der Mitte zwischen dem Trachyt von der Kl. Rosenau und dem vom Drachenfels. besonders wenn der Durchschnitt der beiden Analysen dieser letzteren Gebirgsart berücksichtigt wird. Trachyt vom Drachenfels stimmt in dem Gehalt an Kieselsäure und in dem Verhältniss der Sauerstoffmengen der Basen und der Kieselsäure sehr nahe mit dem Sanidin überein. Je mehr derselbe aber Oligoklas enthält. um so mehr muss sich auch freie Kieselsäure darin finden, um dieses Verhältniss herzustellen. Der Trachyt vom Külsbrunnen nähert sich allerdings nach der einen Analyse sehr dem Trachyte vom Drachenfels, wenn bei diesem die Analyse berücksichtigt wird, welche den geringsten Gehalt an Kieselsäure angiebt; nach der anderen Analyse steht dieses Gestein aber dem Trachyte von der Wolkenburg ebenso nahe. Nimmt man aber die Durchschnitte der Analysen zum Anhalte, so findet der Trachyt vom Külsbrunnen seine Stelle ziemlich in der Mitte zwischen dem vom Drachenfels und von der Wolkenburg. Der Kieselsäure-Gehalt in dem Trachyte der Wolkenburg und des Stenzelberges weicht ziemlich beträchtlich von einander ab. Es würde dieser letztere als ein Mittelglied zwischen dem Wolkenburger Trachyte und dem Dolerite der Löwenburg betrachtet werden können. Von besonderem Interesse würde hiernach eine

^{*)} Abich, Ueber die geol. Natur des Armenischen Hochlandes 1843 S. 45.

^{**)} Bunsen, Ueber die Prozesse der vulk. Gesteinsbild. *Islands* in Poggend. Ann. B. 73 S. 201.

Analyse des schwarzen Trachytes von der Löwenburg und dem Brüngelsberge sein, wodurch diese Reihenfolge vielleicht noch vervollständigt werden möchte.

Verwitterung des Trachytes und Pseudomorphosen einzelner Bestandtheile.

Bei der Verwitterung wird der Sanidin und Oligoklas des Trachytes in eine kaolinartige Substanz verändert, die in den verschiedenartigsten Abstufungen in dem Trachyt-Konglomerate auftritt. Auch an der Oberfläche findet sich der Trachyt häufig in einem mehr oder weniger veränderten Zustande, doch sehr ungleichförmig, indem hier und da ausragende Felsen der Verwitterung trotzen.

Nur an wenigen Stellen sind Pseudomorphosen nach Hornblende bemerkt worden. Dieselben bestehen aus einer gelben und grünlich gelben, erdigen weichen Substanz, welche sich ihrer Kleinheit wegen der näheren Untersuchung entzieht und für Speckstein (Steatit) gehalten werden mag. Speckstein und Steinmark, welches häufig als Ueberzug von Höhlungen oder in kleinen Partieen vorkommt, ist jener Substanz ähnlich.

Am deutlichsten sind diese Pseudomorphosen nach Hornblende in dem Trachytgange, welcher das Trachyt-Konglomerat in der Ittenbacher Hölle und dem Margarethen-Kreuz durchsetzt, in dem Trachyt am Hohn bei Linde, in losen Blöcken am Fusse des Drachenfels, am Bergbrunner Steg, am Schiefeld, bisweilen an der Wolkenburg. Dr. G. vom Rath hat dieselben auch in dem Gange aufgefunden, welcher im oberen, jetzt verlassenen Steinbruche am Külsbrunnen den Trachyt und das Trachyt-Konglomerat durchsetzt.

Dieser Speckstein hat genau die Form der feinen langen Hornblendeprismen und giebt sich eben dadurch als ein Umwandlungsprodukt derselben zu erkennen. Die Hornblendesäulen sind dicht von dem Gestein umschlossen, und eben so sind es auch die dünnen Glimmertafeln, welche in so vielen Abänderungen des Trachytes vorkommen. Die Formen dieser beiden häufig zusammen vorkommenden Mineralien sind so konstant und dabei von einander so sehr verschieden, dass unmöglich der Glimmer hier als eine Pseudomorphose nach Hornblende betrachtet werden kann. Denn wenn die Hornblende in Glimmer umgewandelt wäre, so müsste der Glimmer ganz oder theilweise Räume erfüllen. welche der Form der Hornblende ganz oder theilweise entsprächen, wie auch die Glimmerblättchen in diesen Räumen gruppirt wären. Dass dem aber nicht so sei, lehrt die einfache Betrachtung aller dieser Trachyte, in denen Hornblende und Glimmer vorkommen. Ich kann daher nur dafür halten, dass der Glimmer in diesen Gesteinen eben so ursprünglich entstanden sei, als Hornblende: denn will man diesen Thatsachen gegenüber dennoch die Umwandlung des Glimmers aus Hornblende festhalten, so setzt dies Annahmen voraus, unter denen jedes Mineral in jedes andere umgewandelt sein könnte und die Betrachtung verliert sich in ein unfruchtbares Feld vager Hypothesen.

Auf diese Verhältnisse aufmerksam zu machen schien nothwendig, weil die Bemerkungen von G. Bischof*) die Ansicht hervorrufen könnten, dass aller Glimmer in diesen Trachyten eine Pseudomorphose nach Hornblende sei. Derselbe sagt **): »in einer grossen Zahl vorliegender Trachytstufen vom Stenzelberge, welche grössere und kleinere Partieen von Hornblende enthalten, fand

^{*)} Lehrb. II. 4. S. 870-877.

^{**)} Ebendas. S. 872.

ich nur einige, wo auf dem blättrigen Bruche der Hornblende mikroskopisch kleine goldgelbe, bisweilen tombackbraune Glimmerblättchen und Pünktchen wahrzunehmen waren. Manchmal sind diese Pünktchen in grosser Zahl neben einander zerstreut vorhanden. Auch hier erscheinen sie an veränderten Stellen, nicht auf glänzenden Bruchflächen und nicht auf der trachytischen Masse selbst. Wohl aber spiegeln manche Bruchflächen mit hellgoldgelben Farben, so dass man vermuthen möchte, die Glimmerbildung sei hier im Entstehen gewesen. Vielleicht dass das Spiegeln mancher Bruchflächen mit Regenbogenfarben eine noch frühere Periode dieser Umwandlung anzeigt.

Da die Glimmerblättehen auf den bezeichneten Hornblenden stets auf veränderten oder zerfressenen Stellen und in Höhlungen vorkommen, so kann man nur an eine sekundäre Bildung des Glimmers denken, denn man kann nicht annehmen, dass sich Hornblende-Krystalle mit zerfressenen Stellen gebildet und dass sich nur auf diesen Glimmerblättehen abgesetzt hätten. Wäre der Glimmer eine gleichzeitige Bildung mit der Hornblende, so würde nicht einzusehen sein, warum er sich nicht auch auf den unveränderten Bruchflächen abgelagert hätte.

Dass durch diese Beobachtungen und durch die daraus abgeleiteten Schlüsse dasjenige nicht widerlegt wird, was über das allgemeine und gewöhnliche Vorkommen von Hornblende und Glimmer in diesen Trachyten angeführt worden, ist an und für sich klar und es kann nur noch hinzugefügt werden, dass auch in dem Trachyte des Stenzelberges einzelne kleine, in der Grundmasse eingeschlossene Glimmertafeln vorkommen, welche nicht durch eine Umwandlung aus Hornblende entstanden sein können.

Bruchstücke fremdartiger Gesteine im Trachyte.

Von Interesse ist das Vorkommen von Bruchstücken fremdartiger Gesteine in dem Trachyte. Dieselben bestehen theils aus Gesteinen der *Derongruppe*, von derselben Beschaffenheit, wie sie in der nähern Umgegend das ganze Gebirge zusammensetzen.

Solche an den Kanten abgerundete Bruchstücke sind ziemlich häufig am Bruder-Kunzberg, Drachenfels, Stenzelberg, an der Wolkenburg, in dem verlassenen Steinbruch an der Spitze der Rosenau, Kl. Rosenau Ostabhang, am Fahrweg nach Röttchen, Schwendel, Hirschberg südwestliche Seite, Kl. Brüngelsberg.

Einzelne Stücke von der Wolkenburg und von dem Stenzelberge sind dem Hornstein oder Bandjaspis nicht unähnlich und zeigen sehr feine parallele Streifen oder wolkige Zeichnungen von grüner und weisser Farbe, sie sind ganz fest mit dem Gesteine verwachsen. denselben finden sich kleine drusige Oligoklaspartieen, wie sie sonst an den Rändern solcher Einschlüsse vorkommen. Hier verdienen auch die Einschlüsse von Quarz angeführt zu werden. Dieselben sind gewöhnlich stumpfkantig, gewöhnlich 1/2 bis 11/2 Zoll im Durchmesser. Sie bestehen aus starkglänzendem, durchsichtigen, gelblichen, rauchgrauen, bisweilen dunkelbraunen und bläulichen Quarz, der viele Risse zeigt. Noeggerath hält die meisten derselben für Rosenquarz; und es ist gewiss, dass nur wenige demjenigen Quarz ähnlich sind, welcher so häufig im Thonschiefer und in dem Devonsandstein vorkommt. Diese Stücke sind gewöhnlich fest mit der Grundmasse verwachsen, so dass sie beim Zerschlagen durchspringen; sie finden sich vereinzelt und erreichen nur selten eine bedeutendere Grösse als die oben angeführte; so findet sich in dem Poppelsdorfer

Museum ein Stück, welches einem 6 bis 7 Zoll langen Splitter ähnlich ist, und etwa 3/4 bis 1 Zoll Breite besitzt.

Diese Quarzstücke finden sich sehr häufig in dem Trachyte der Wolkenburg, des Bolvershahns, ferner der Vogelskaue, des Stenzelberges, Schwendel, der Rosenau, des Petersberges, der Fritzchenhardt, des Buckeroths, Kl. und Gr. Breiberges, der Perlenhardt, des Hohnsknips und an dem Fusse des Brüngelsberges. An der Perlenhardt sind diese Quarzeinschlüsse bisweilen kleinkörnig abgesondert, hie und da drusig. Die Drusen sind mit Quarz-Krystallen besetzt, welche mit der Masse selbst zusammenhängen. Auch an dem Umfange der Stücke finden sich ähnliche Drusenräume, in welche Krystallspitzen von der Quarzmasse ausgehend hineinragen. In dem Poppelsdorfer Museum findet sich ein ähnlicher Quarzeinschluss vom Stenzelberge, der in Drusenräumen kleine Krystallspitzen von Quarz zeigt und ausserdem Körner von Magneteisen enthält.

Ebenso häufig sind Bruchstücke von schiefrigen krystallinischen Gesteinen, deren Herkunft bisweilen nicht so deutlich vorliegt, als die der eben angeführten Devongesteine. v. Leonhard*) führt an, dass er im Trachyte des Siebengebirges Gneiss - Bruchstücke als Einschlüsse gefunden habe. Mir ist eine Gebirgsart, welche ich für Gneiss halten könnte, in diesen Einschlüssen nicht vorgekommen. Es sind schiefrige, streifige Gemenge von weissem und durchsichtigem Feldspath, wohl grösstentheils Sanidin, entweder mit schwarzer Hornblende oder mit schwarzem Glimmer. Stücke, in denen Hornblende und Glimmer gleichzeitig vorkommt,

^{*)} *Heidelberger* Jahrbücher der Literatur. Jahrb. 40 N. 26 S. 409.

möchten selten sein, mit Bestimmtheit habe ich dieselben nicht beobachtet. Die schwarzen Bruchstücke oder ausgesonderten schwarzen feinkörnigen Partieen, welche in einigen Graniten ziemlich häufig vorkommen und über die durch zahlreiche Beobachtungen und verschiedene Ansichten eine weitläufige Literatur entstanden ist, haben manche Aehnlichkeit mit diesen Bruchstücken schiefriger Gesteine im Trachyte des Siebengebirges.

Auch verdienen sie mit manchen Vorkommnissen vom *Laachersee* und mit Einschlüssen in der Lava von *Nieder-Mendig* verglichen zu werden.

Bruchstücke dieser Art aus Feldspath und Hornblende bestehend finden sich an folgenden Stellen: Fuss der Scheerköpfe, Trachytgang im Trachyt-Konglomerat, Wolkenburg, Bergbrunner-Stey, Lohrberg, Hohnsknipp, Oelberg südlicher Abhang, Schwendel, Rosenau, Petersberg, Kottsiepen am Stenzelberg.

Bruchstücke aus Feldspath und Glimmer bestehend sind dagegen gefunden: Buckeroth, Lohrberg, Hardt am Lohrberg, Perlenhardt, Rosengu, Drachenfels. Auffallend ist es, dass vorherrschend in diesen Bruchstücken Hornblende vorhanden ist, wenn der einschliesende Trachyt nur Hornblende oder vorwaltend Hornblende enthält; dass dagegen diejenigen Bruchstücke, welche mit Glimmer gemengt sind, in dem Trachyte gefunden werden, die nur Glimmer, oder denselben wenigstens vorwaltend enthalten. Eine solche Beobachtung bis zu einer allgemeinen Gültigkeit zu erheben, erfordert eine so langdauernde Aufmerksamkeit, dass aus derselben noch keine Folgerungen gezogen werden sollen. selben würden sonst sehr nahe liegen. Diese Andeutung mag künftigen Beobachtern im Siebengebirge empfohlen bleiben zur Widerlegung oder Bestätigung.

Trachyt-Bruchstücke im Trachyt.

Kleine, bis faustgrosse scharfeckige Bruchstücke von Trachyt liegen fest eingewachsen in einer sich davon unterscheidenden Abänderung.

So in der Ittenbacher Hölle unterhalb des Margarethen-Kreuzes, an der zunächst oberhalb des Trachytganges sich erhebenden Anhöhe. Das umschliessende Gestein besteht aus einer kleinkörnigen braunrothen Grundmasse mit wenig weissen Feldspathpünktchen, während die eingeschlossenen Bruchstücke eine erdige bläulich weisse Grundmasse mit ausgesonderten Feldspath-Krystallen zeigt. Aehnliche Erscheinungen bietet auch der Trachyt am Petersberge dar, die Einschlüsse sind klein, rundlich, grösstentheils löcherig und drusig, die Grundmasse dicht, dunkelgrau und braun, der unmittelbar vorher beschriebenen nicht unähnlich.

Sobald die Bruchstücke von Trachyt häufiger und allgemein in einem solchen Gestein inneliegen, würden daraus Breccien-Trachyte und Trachyt-Breccien hervorgehen, die ähnlich den Porphyr-Breccien einen völligen Uebergang in die Porphyr-Konglomerate Solche Gesteins-Abänderungen sind im Siebengebirge gar nicht oder doch kaum bekannt. Nur mit dem Trachyt-Konglomerate an der Löwenburger Tränke ist ein Gestein verbunden, welches vielleicht als Breccien-Trachyt bezeichnet werden könnte. Die dunkle Grundmasse, in der abgerundete Stücke von hellgrauem Trachyt liegen, erscheint bald als Trachyt, bald als ein Trümmergestein. Das Vorkommen hat aber keine bedeutende Verbreitung und da seine Lagerungsverhältnisse nicht bekannt sind, so erregt es wenig Aufmerksamkeit.

Sehr eigenthümlich ist ein Einschluss, der sich in

dem Hornblende- und Augithaltenden Trachyt der Rosenau gefunden hat. Derselbe ist rundlich, einige Zoll gross, aber höckerig, besteht aus einer grauen, ganz feinkörnigen Grundmasse mit Partieen von schwarzer Hornblende und ist ganz erfüllt mit runden Körnern (kleinen Mandeln) von weissem Kalkspath. werden nach dem Rande des Stückes hin seltener und besonders kleiner, so dass sie auf der Oberfläche desselben als weisse Flecke von der Grösse eines Stecknadelkopfes herortreten. Die Beziehung, in welcher diese Kalkspathkügelchen zu der Form dieses, einem Rollstücke ganz ähnlichen Einschlusses stehen. höchst auffallend. Dieser Einschluss hat Aehnlichkeit mit einzelnen Abänderungen, wie sie bisweilen an dem Stenzelberg vorkommen. In der Sammlung zu Poppelsdorf findet sich ein solches Stück aus einem Umläufer vom Stenzelberg, worin ausser den grösseren Hornblende-Krystallen auch Körner von Magneteisen vorkommen.

Die Gänge von Trachyt im Trachyt und im Trachyt-Konglomerat, sowie die Basaltgänge im Trachyt sollen späterhin noch besonders beschrieben werden, aber Gänge von Opaljaspis, von Bol und Ehrenbergit werden am passendsten hier angeführt.

Gänge von Opaljaspis, Bol, Ehrenbergit, Trachyt-Konglomerat im Trachyt.

Das ausgezeichnetste Vorkommen von gelbem und gelbbraunem Opaljaspis oder Jaspopal findet sich wenig östlich des Weges vom Stenzelberge nach Königswinter, am nordwestlichen Abhange der Rosenau. unfern eines verlassenen Steinbruches. Derselbe bildet einen Gang von etwa 1/2 Fuss Mächtigkeit im Trachyt, scheint St. 111/2 zu streichen und beinahe seiger einzufallen. Die vielen grossen Stücke von gelbem Opaljas-

pis, welche der Mineralien-Sammler Sassenberg in Oberdollendorf seit einer Reihe von Jahren geliefert hat, stammen von dieser Stelle her. Die abgesonderten Stücke besitzen einen scharf abgeschnittenen, lichtgelben Rand, der allmählich in eine weisse feinkörnige Rinde übergeht.

Dieser Opaljaspis ist von Bischof*) untersucht worden. Sowohl die glänzende innere Masse, als die matte Rinde, welche als ein Zersetzungsprodukt der erstern erscheint, geben in der Siedhitze viel Wasser und beim Glühen wird noch mehr Wasser und das Produkt zerstörter organischer Substanzen entwickelt. Der Glühverlust der glänzenden Masse wurde zu 5,11 bis 5,60 und der der matten Rinde zu 6,77 und 5,95 Proc. bestimmt. Aus dieser Rinde wird durch Digeriren mit Salzsäure alles Eisenoxyd, aus der glänzenden Masse nur der grösste Theil ausgezogen, wobei sich das Pulver Anfangs grün und erst nach und nach gelb färbte; bei der Behandlung der matten Rinde trat eine solche Färbung nicht ein. Die Kieselsäure bleibt als ein rauhes Pulver zurück, von der Rinde grau, welches beim Glühen weiss wurde, von der glänzenden Masse gelblich, welches jedoch nur 0,19 Proc. Eisenoxyd enthält. Hiernach ist wohl anzunehmen, dass dieser Opal kein Eisensilicat bildet, sondern dass er auf eine ähnliche Weise von Eisenoxyd durchdrungen ist, wie der gelbe Eisenkiesel.

Nach der Untersuchung von Schnabel enthält auch die dunkelbraune Abänderung dieses Opaljaspis kein Mangan. Die Resultate der Analyse auf das ausgeglühte Mineral reducirt, sind folgende:

I. II. III. brauner glänzender Opaljaspis von Bischof, IV dunkelbrauner glänzender Opaljaspis, V gel-

^{*)} Chem. Geol. B. II. 5. S. 1236.

ber mit IV in Streifen abwechselnd von Schnabel. VI gelber in der Farbe der Rinde gleichend, aber glänzend, von Bischof, VII VIII und IX matte Rinde von den Stücken, welche zu den Analysen I II und III verwendet wurden, X eine zerreibliche gelbliche matte Masse, welche nierenartig an der Oberfläche des glänzenden erscheint von Schnabel und XI welche eine sehr abweichende Zusammensetzung durch den grossen Thonerdegehalt zeigt, von demselben Stücke, wie IV, V und X abgeschlagen, ebenfalls von Schnabel, ferner XII Opaliaspis aus einem Gange im Trachvte des Stenzelberges, im frischen, unveränderten Zustande; leberbraun mit einzelnen, sternartigen schwarzen Flecken; Bruch: gross- und flachmuschelig, wenig glänzend, Specifisches Gewicht 2,099; XIII ebendaher; gelbweiss, erdig, doch noch mit muscheligem Bruche, Rinde weiss. Specifisches Gewicht 2,049. XIV Opaljaspis aus dem Trachyte der Rosenau, gelbbraun, stark glänzend, Bruch: ausgezeichnet muschelig; das Stück zeigt die weissliche Verwitterungsrinde; zur Analyse ist nur der innere unveränderte Theil verwendet worden. Specifisches Gewicht 2,091, XV ebendaher, weissliche Verwitterungsrinde. Specifisches Gewicht 2,063, vom Dr. von der Mark in Hamm.

	T.	II.	III.	IV.	V.	IV.
ξί	96,12	96,05	94,50	93,33	96,23	95,55
Äl	0,50	3,49	3.38	0,83	0,76	4,37
$\ddot{\mathbf{F}}\mathbf{e}$	3,30	3,43	0.00	5,50	3,01	3,91
Ċa	Spur			0,26	Spur	
Mg	0,08	0,40		0,08	Spur	
Ķ		0,06 *)				- 33
:	100,00	100,00		100,00	100,00	-

VII.	VIII.	IX.	X.	XI.	XII.
Si 94,49	94,67	94,42	91,69	85,31	93,58
Äl 0,60	- 001	T 04	1,01	10,27	0,33
Fe 4,85	5,26	5,31	7,30	4,01	5,92
Ċa Spur			Spur	0,18	
Mg 0,06	0,02		\mathbf{Spur}		0,17
Ķ ·	0,05*)			0,23	Spur
100,00	100,00	1	00,00	100,00	100,00
	XIII.	XIV.	XV		
	Ši 91,44	97,26	94,	53	
	Äl 0,89	0,15	0,5	29	
	Fe 7,06	2,28	5,0	00	
	Mg 0,34	0,19	0,	18	
	K 0,27	0,12	?	1	
	100,00	100,00	100,0	00	

Der Glühverlust beträgt bei

IV. 5,65 Proc. sehr nahe übereinstimmend,
V. 5,61
X. 5,22
XI. 5,60

dagegen wurde derselbe bei anderen Proben von demselben Stücke zu 7,11 und 7,10 Proc. gefunden, ferner bei

XII. 5,67 Proc.

XIII. 7,02

XIV. 5,61

XV. 5,08

Auffallend ist es, dass die braune und gelbe Farbe

^{*)} Wahrscheinlich etwas natronhaltig.

des Opaljaspis durch Aufnahme einer grösseren Menge von Eisenoxyd in die hellgelbe beinahe weisse Rinde übergeht, noch auffallender, dass auch beim Glühen die braune Masse braunroth und die hellgelbe Rinde nur röthlich gelb wird.

Aus den Analysen des Dr. von der Mark ergiebt sich, dass bei der Veränderung, welche der Opaljaspis durch die Atmosphärilien an der Oberfläche erleidet, die Kieselsäure vermindert wird, dagegen Thonerde und Eisenoxyd zunimmt.

Am Stenzelberge sind vielfach schmälere Gänge 2 und 3 Zoll bis zu 1 Fuss Stärke von Opaljaspis und von Halbopal von gelber und brauner Farbe so wie Klüfte, welche mit weissem und gelblich grünem gemeinen Opal überzogen sind, vorgekommen. In dem Steinbruche am Steinchen, am südwestlichen Fusse des Drachenfelsens, sind nahe an der Oberfläche Spaltenausfüllungen 2 bis 3 Zoll mächtig, von kurzer Erstreckung von gemeinem und Halbopal von geringem Glanze und von röthlich weisser Farbe gefunden worden. Gänge von ziemlich ausgezeichnetem Bol, bis 8 Zoll mächtig, der theils eine dunkelbraune, theils eine ölgrüne Farbe hat, und in Japsis übergeht, sind am Stenzelberge nicht selten. Auf Klüften und Rissen dieses Halbopals kommen kleintraubige Ueberzüge von weissem Chalcedon vor. Ebenso kommt Chalcedon von hellbläulicher und milchweisser Farbe in feinen Trümchen und als Ueberzug offener Klüfte oder unregelmässiger Drusenräume in dem Trachyte von der Kl. Rosenau (Remscheid) nach dem Mittelbach hin vor. Dasselbe ist zwar schon oben erwähnt, wird aber hier der Vollständigkeit wegen angeführt, da ausserdem Chalcedon in dem Trachyte des Siebengebirges nur am Bolvershahn selten als Drusenausfüllung von weisser Farbe vorkommt.

Diesem Vorkommen des Opaljaspis schliesst sich sehr nahe der Thoneisenstein an, welcher Klüfte von einigen Zoll Mächtigkeit in dem Trachyte des Bolvershahns erfüllt. Derselbe kann wohl als eine dem Jaspopal ganz ähnliche Bildung betrachtet werden, bei der nur der Eisengehalt wesentlich grösser geworden ist. Diese schmalen Eisensteingänge sind übrigens auch mit den Gängen von Psilomelan zu vergleichen, welche in dem Trachyt-Konglomerate aufsetzen, S. 172. Der Dr. von der Mark hat diesen Thoneisenstein ebenfalls analysirt.

Die Resultate zweier Analysen sind:

	I.	II.
Fe	36,15	37,94
Äl	1,55	Spur
Ši	6,44	_
H und organ. Mat.	9,24	9,24
Durch Salzsäure nicht		
zerlegt	45,75	52,78
	99,13	99,96

Sehr ausgezeichnete Kluftausfüllungen von einem hellrosenrothen, eigenthümlichen Mineral, welches Noeggerath Ehrenbergit genannt hat, von einigen Linien Stärke findet sich in dem Steinbruche am Steinchen ziemlich häufig. Dieselben sind mit starken Ablösungen des Gesteins verbunden, so dass sie oft auf grossen Flächen als Ueberzug erscheinen. Nose*) hat dieses Mineral schon an dieser Stelle in losen Stücken an der

^{*)} Nose. Orogr. Briefe über das Siebengebirge. I. S. 134-136.

Oberfläche gekannt, und sehr genau beschrieben. Die Flächen dieses Minerals, welche an den Trachyt grenzen, sind mit einem dünnen Anfluge von schwarzem Wad bekleidet; dasselbe hat frisch eine beinahe gallertartige Beschaffenheit, lässt sich leicht zerdrücken, wobei einzelne feste Bröckchen hervortreten. Beim Eintrocknen wird das Mineral lichter und ganz rissig, feinerdig, undurchsichtig und hängt wenig an der Lippe. Im Wasser dagegen zerfällt es unter Entwicklung von Luftblasen, die Farbe wird lebhafter; die gallertartige Beschaffenheit mit Durchscheinenheit verbunden, tritt wieder hervor. Ehrenberg beobachtete, dass beim Glühen des Minerals die rothe Farbe verloren geht und dass es weiss wird, aber im Wasser seine ursprüngliche Farbe wieder annimmt.

Dieses Mineral scheint eine sehr abwechselnde Zusammensetzung zu besitzen, wie sich aus den von Bischof und Schnabel ausgeführten Analysen ergibt:

1861101	Schnabel
64,54*)	56,77
6,04	15,77
4,56	1,65
4,61	0,86
3,96	2,76
0,41	1,30
7,77	17,11
	0.70
8,11	3,78
00,00	100,00
	4,56 4,61 3,96

^{*)} Bei einer andern Analyse 56,73.

Schnabel führt an, dass durch Wasser aus diesem Mineral Chlor, Schwefelsäure und Magnesia ausgezogen wird, durch Salzsäure Eisen und Mangan, und bemerkt dabei, dass die Wiederkehr der rothen Farbe nach dem Glühen beim Befeuchten mit Wasser nur für einen bestimmten Hitzgrad gilt; über denselben hinausgeglüht, bleibt das Mineral weiss, so lange man es auch mit Wasser in Berührung lässt.

Auch an der Wolkenburg kommen schmale, einige Linien starke Trümmer derselben Masse von gleicher Farbe vor, doch wohl nur selten. Der Trachyt der Perlenhardt enthält kleine Partieen eines dunkelrothen, kaolinartigen Minerals überall da, wo derselbe von Verwitterung ergriffen zu sein scheint, das wohl mit dem vorhergehenden einige Aehnlichkeit darbietet.

Einer Gangbildung muss hier noch gedacht werden, welche bis jetzt nur einmal in dem Trachyte beobachtet worden ist. In dem verlassenen Steinbruche am Abhange der Rosenau, wenig östlich des Weges von Königswinter nach dem Stenzelberge, durchsetzt ein Gang von 7 bis 8 Zoll Mächtigkeit den Trachyt, welcher mit weissem, sehr ausgezeichneten Trachyt-Konglomerat ausgefüllt ist. Die Wände dieses Ganges sind glattflächig, der Trachyt in seiner Nähe nicht bemerkbar verwittert. Dieser Gang streicht St. 11½ und fällt mit 65° gegen Osten ein. Es ist hier noch zu bemerken, dass auch in dem Trachyt-Konglomerate selbst Gänge vorkommen, deren Ausfüllungsmasse ebenfalls für Trachyt-Konglomerat gehalten wird.

Absonderung im Trachyte.

Die Absonderung des Trachytes zeigt sich an den Bergen, welche der grossen Masse angehören und wo durch Steinbrüche Entblössungen hervorgebracht worden sind, in starken senkrechten Pfeilern, so am Drachenfels, Wolkenburg, Stenzelberg. Diese Absonderung findet sowohl an den Abhängen, als gegen das Innere der Berge hin statt, so weit die Steinbrüche eingedrungen sind. Bisweilen finden sich einzelne sehr grosse senkrechte oder wenig geneigte Klüfte, an denen die Pfeiler absetzen und die sich sehr weit erstrecken: wie in den grossen Steinbrüchen an der Südseite der Wolkenburg. An dem untern südwestlichen Fusse des Drachenfelsens, am Steinchen finden sich viele ziemlich parallele Klüfte, wodurch eine dick tafelförmige Absonderung. einer senkrechten Schichtung ähnlich entsteht; es sind dies die Klüfte, welche den Ehrenbergit enthalten. Regelmässige Quertheilungen sind nicht bekannt, sondern nur schräg durch die Pfeiler hindurchlaufende und unregelmässige Klüfte, welche auf einzelne Pfeiler beschränkt sind. Die Seitenflächen der Pfeiler sind gebogen, wellenförmig, niemals so grade und regelmässig wie an Basaltsäulen. Ausser dieser durchgreifenden Absonderung zeigt sich in einzelnen Pfeilern am Stenzelberge noch eine andere sehr merkwürdige Art der Absonderung, welche Noeggerath*) zuerst beschrieben hat. Die Pfeiler, welche von den Steinbrechern Umläufer genannt werden, haben ausgezeichnete schaalige Absonderungen. Es sind Cylinderflächen, welche diese Schalen begränzen und nach der Mitte hin also

^{*)} Das Gebirge in Rheinland und Westphalen. IV. S. 360.

immer kleiner werden, die innerste umschliesst einen cylindrischen Kern, die Schalen sind mehrere Zoll dick. Es scheint, dass mehre dieser Umläufer nach oben hin dünner werden. Die Vertheilung dieser schalig abgesonderten Pfeiler in der Masse des Berges ist unregelmässig; die Menge derselben scheint aber gegen das Innere des Berges hin zuzunehmen. Andeutungen dieser Absonderung finden sich an der Wolkenburg, an dem Mittelberge, wo auch kugelige Absonderungen vorkommen, die mit Schalen verbunden sind. Die kugelige, mit concentrischen Schalen verbundene Absonderung zeigt sich ganz besonders in den Steinbrüchen am Rolvershahn, sowohl in denjenigen, welche an der Westseite dieses Rückens betrieben werden, als an den verlassenen Brüchen der Ostseite. Diese Absonderung steht auch hier, wie sonst, gewöhnlich mit der Verwitterung des Gesteins in Verbindung.

In dem Steinbruche an dem nordöstlichen Abhange der Perlenhardt tritt eine Zerklüftung nach zwei Richtungen auf, welche oftmals parallel wiederkehrt, so dass dadurch schiefe Prismen abgesondert werden. Die eine dieser Zerklüftung streicht St. 1 bis 2½ und fällt mit 70 bis 75° gegen Ost ein, die andere streicht St. 5½ und fällt mit 25 bis 30° gegen Nord, übereinstimmend mit dem Abhange des Berges ein.

In den Steinbrüchen, welche an dem Mittelberge eröffnet sind und an dem Bruder-Kunzberg sind ebenfalls Säulen entblösst. An dem letzteren sind dieselben oft vierseitig, mehre Fuss stark, ihre Seitenkanten oder Achsen fallen in St. 10¹/₂ mit etwa 35^o gegen S.-O. ein*).

^{*)} C. Vogel. Quaedam disjunctionis saxorum vulcanicorum exempla. Dissert. inaug. Bonn. 1849. P. 6. Tab. III. 2.

An dem südlichen Abhange dieses Berges sind Platten entblösst, welche übereinstimmend mit demselben gegen S. einfallen.

An dem Eingange des einen Steinbruches am Mittelberge sind Säulen 2 bis 3 Fuss stark entblösst, welche mit 65° in St. 3½ gegen S. W., gleichmässig mit dem Abhange des Berges einfallen und sich nach oben hin krümmen und flacher legen. Im Innern des Steinbruches stehen die Säulen steiler*), die meilerförmige Stellung der Säulen so, dass sie im Innern senkrecht und an den Abhängen geneigt sind, gleichmässig mit denselben fallend, wird dadurch recht deutlich nachgewiesen. Diese Stellung hat einiges Interesse, weil sie sich in beinahe allen basaltischen Kegelbergen der Umgegend wiederholt, und daher in einem nothwendigen Zusammenhange mit der äussern Form zu stehen scheint, in der diese Gesteine auftreten.

Ueber die Erscheinungen, welche die Grenze des Trachytes und des Trachyt-Konglomerates an dem Eingange des westlichen Steinbruches in der Vogelskaue an dem untern südlichen Abhange der Wolkenburg darbietet, wird zwar erst weiter unten im Zusammenhange das Nähere angeführt werden; hier ist aber zu bemerken, dass diese Grenze ziemlich nahe senkrecht einfällt und der zunächst daran anstossende Trachyt auf eine Breite von etwa 10 Fuss in horizontalen Säulen abgesondert ist. Die Absonderungsflächen verlaufen sich nach und nach und in einiger Entfernung tritt die Absonderung in senkrecht stehenden Pfeilern ein, wie sie in diesem und in dem nahe gelegenen östlichen Steinbruche gerade ebenso wie in den höher an dem oberen

^{*)} C. Vogel. A. a. O. S. 5 Tab. III. I.

Theile des südlichen Abhanges der Wolkenburg gelegenen Steinbrüchen herrschend ist.

Auch hier findet ein Zusammenhang zwischen dieser Absonderung in horizontalen Säulen und der Begrenzung des Trachytes statt, welcher sich darin ausspricht, dass sie sich ebenso verhalten, wie die Säulen in den Basaltgängen, welche immer winkelrecht gegen die Gangfläche stehen.

VI. Dolerit und Basalt.

Noeggerath*) spricht in Bezug auf das Siebengebirge von den vielfach beobachteten Uebergängen des Basaltes in den Trachyt. Betrachtet man die Gesteine von der Löwenburg und einigen benachbarten Stellen, so tritt die Verlegenheit ein, ob sie dem Trachyte oder dem Basalte zuzurechnen seien. Auch den Gesteinen, welche Abich unter der Benennung Trachy-Dolerit aufgeführt hat und denen Bunsen und nach seinem Vorgange Hartung eine so grosse Ausdehnung gegeben hat, scheinen sie nicht mit Bestimmtheit anzugehören. Dieselben mögen daher hier unter der Benennung Dolerit aufgeführt werden, um so mehr als Dr. G. vom Rath **) ihnen dieselbe ebenfalls beigelegt hat. Es soll jedoch damit keinesweges ihre Identität mit der sonst allgemein unter diesem Namen aufgeführten Gebirgsart ausgesprochen werden.

Dolerit von der Löwenburg.

Nach der Untersuchung des Dr. G. vom Rath

^{*)} A. a. O. I. S. 137.

^{**)} Skizzen aus dem vulk. Gebiete des Niederrheins. Zeitschr. d. geol. deutsch. Gesellsch. B. XII. S. 40-47.

lassen sich in dem Dolerit von der Löwenburg mit blossen Augen unterscheiden: Augit, Olivin, Magneteisen und eine ein und eingliederige Feldspath-Abänderung (Labrador oder Oligoklas), welche ein krystallinischkörniges Gemenge bilden. Ausserdem ist wahrscheinlich Nephelin darin enthalten.

Der Augit ist grünlich schwarz, zuweilen recht deutlich in der gewöhnlichen Krystallform, ¼ Linie bis mehrere Linien gross. Die Betrachtung einer dünn geschliffenen Platte unter dem Mikroskop zeigt, dass der Augit in regelmässigen sechsseitigen oder achtseitigen Querschnitten auftritt. Er besteht aus abwechselnd helleren und dunkleren, den äusseren Umrissen parallelen Lagen. Oft sind die Durchschnitte desselben mit prismatischen, zugespitzten Figuren erfüllt, von denen es zweifelhaft bleibt, ob sie Krystallen oder Höhlungen angehören.

Der Olivin erscheint hell grüngelblich, in gerundeten Körnern von ¼ Linie bis 3½ Linien Grösse. Auf einer polirten Fläche des Gesteins wird der Olivin im reflectirten Lichte leicht an dem unvollkommenen Glanze, im Vergleiche mit den anderen Gemengtheilen erkannt. Die Ursache liegt in unzähligen, sehr kleinen, runden Höhlungen, welche den Olivin gleich einem Schwamme erfüllen. Durch diese Porosität und grosse Durchsichtigkeit unterscheiden sich die kleinsten Olivin-Körner.

Das Magneteisen findet sich in sehr kleinen unregelmässigen Körnern. Das blosse Auge nimmt dieselben auf der geschliffenen Fläche an dem Metallglanze wahr. Unter dem Mikroskop unterscheiden sich dieselben durch völlige Undurchsichtigkeit.

Der ein und eingliedrige Feldspath (Labrador oder Oligoklas) ist farblos, tritt in tafelförmigen Krystallen

bis 11/3 Linie gross auf. Die Zwillingsstreifung auf der vollkommensten Spaltungsfläche ist deutlich.

Der Nephelin ist im frischen Gesteine mit blossem Auge nicht mit Sicherheit zu unterscheiden. In geglüheten Stücken treten zahlreiche, sechsseitige Tafeln hervor. Unter dem Mikroskope sieht man neben den tafelförmigen, gestreiften Feldspathpartieen ein Gewirre von prismatischen Krystallen, welche sich als die zuletzt gebildeten, den übrigen Gemengtheilen anschmiegen. Die dünn geschliffene Platte zeigte keine sechsseitigen Querschnitte, wahrscheinlich weil die Nephelin-Krystalle gerade in der Schlifffläche liegen. Ihr Vorkommen ist aber nicht zweifelhaft; werden Stücke des Gesteins der Einwirkung von Chlorwasserstoffsäure längere Zeit ausgesetzt, so scheidet sich ein Theil der Kieselsäure in der röthlichgelben Lösung schleimig ab; in der sich eine Menge von Kochsalz-Würfel finden. Diese letztern entscheiden für Nephelin. An diesen Stücken wird die Feldspath-Abänderung und der Nephelin schneeweiss, letzterer erdig und weich. Der Olivin ist ganz hellgrünlich weiss, an seiner Form noch kenntlich. Der unveränderte Augit tritt besonders deutlich hervor. Das Magneteisen ist verschwunden.

Der Dolerit wirkt merkbar auf den Magnet. Aus der Stärke der Anziehnng wird auf einen Gehalt von 1,02 bis 1,46 Proc. Magneteisen geschlossen.

Chemische Analyse des Dolerites von der Löwenburg.

Das Gestein von der Löwenburg ist von G. Bischof, Dr. Kjerulf und Dr. G. vom Rath analysirt worden. Die von den beiden ersteren Chemikern veranstalteten drei Analysen werden nach dem Durchschnitte unter I. mitgetheilt. Das specifische Gewicht ist zu 2,945 von G. Bischof bestimmt worden; der Glühverlust beträgt

0,92 Proc. Es ergeben sich Spuren von Chlor, Schwefelsäure und Phosphorsäure.

Die Analyse des Dr. G. vom Rath wird nach Abzug des Wassers, welches zu 1,55 Proc. gefunden wurde, auf 100 reducirt unter Ha mitgetheilt und nach Abzug des gefundenen Magneteisens von 1,46 Proc. und Berechnung des übrigen Eisens als Oxydul unter Hb. Das specifische Gewicht beträgt 2,895. Eine Spur von Phosphorsäure ist nachgewiesen.

	I.	Ο.	II a.	II b.	Ο.	
Kieselsäure	55,68	28,93	53,01	54,42	28,27	(29,02)
		(29,51))			
Thonerde	13,68	6,39	13,64	14,06	6,57	
Eisenoxyd	14,48	4,34	12,69	Eisen- 10,32	2,29	
				oxydul		
Kalkerde	7,11	2,03	8,52	8,72	2,49	
Magnesia	3,93	1,57	6,22	6,38	2,55	
Kali	1,89	$0,\!32$	1,61	1,67	0,28	
Natron	3,23	0,83	4,31	4,48	1,14	
	100,00)	100,00	100,00)	

Hiernach verhalten sich die Sauerstoffmengen bei I in:

$$\ddot{R}$$
 : \ddot{R} : \ddot{S} i und in \ddot{R} + \ddot{R} zu \ddot{S} i in 1 : 1,87
1,33 : 3 : 8,09 (1,91)
(8,25)

Es geht hieraus hervor, dass für die Annahme von Labrador der Kieselsäure-Gehalt zu gross ist, denn bei Labrador sind die Sauerstoffmengen in

$$\dot{R} + \ddot{R} : \ddot{S}i = 1 : 1,50$$

Dabei muss aber berücksichtigt werden, dass der ganze Eisengehalt nicht als Eisenoxyd berechnet werden kann, denn es ist nicht allein Magneteisen (Eisenoxyd-Oxydul) darin enthalten, sondern auch Augit, welcher nach den Untersuchungen von Rammelsberg?) Eisenoxyd und Eisenoxydul enthält, und als eine isomorphe Mischung von Bisilikat und Bialuminat von Monoxyden und Eisenoxyd zu betrachten ist. Die Beurtheilung dieser Analyse kann daher kaum zu einem Resultate führen, bis dass die Bestimmung des in dem Gesteine enthaltenen Magneteisens und des in den Silikaten enthaltenen Eisenoxydes und Eisenoxyduls erfolgt ist. Selbst in diesem Falle wird die Analyse nur ein schwankendes Resultat liefern, in dem die Thonerde in dem Augit die Rolle der Säure übernimmt und ihr Sauerstoff-Gehalt demjenigen der Kieselsäure zugerechnet werden muss, während bei der Feldspath-Abänderung und beim Nephelin die Thonerde als Base, wie gewöhnlich auftritt.

Nach IIb. verhalten sich die Sauerstoffmengen in

und in $\dot{R} + \ddot{R} : \ddot{Si}$ 1 : 1,84 (1,89)

Im Augit verhalten sich

 die Sauerstoffmengen in \ddot{R}, \ddot{R} : $\ddot{A}l, \ddot{S}i$ = 1 : 2

 im Olivin
 \dot{R} : $\ddot{S}i$ = 1 : 1

 im Labrador
 \dot{R}, \ddot{R} : $\ddot{S}i$ = 1 : 1,5

 im Oligoklas
 \dot{R}, \ddot{R} : $\ddot{S}i$ = 1 : 2,25

 im Nephelin
 \dot{R}, \ddot{R} : $\ddot{S}i$ = 1 : 1,12

Dr. G. vom Rath gelangt bei der Betrachtung, dass der Augit noch nicht die Hälfte der Masse aus-

^{*)} Handb. d. Mineralchemie. S. 486.

macht, zu dem Schlusse, dass nach der Analyse der ein und eingliederige Feldspath der Formel des Labradors nicht entspricht, dass es vielmehr wahrscheinlich sei, dass der feldspathartige Bestandtheil dieses Gesteins die Zusammensetzung des Oligoklas habe. Wird nun das Verhältniss der Thonerde im Augit unberücksichtigt gelassen, so lässt sich ein Gemenge berechnen, worin, die Sauerstoffmengen der Basen und der Kieselsäure dasselbe Verhältniss haben, wie es die Analyse ergiebt, und worin die einzelnen mineralogisch erkannten Gemengtheile ungefähr in dem Verhältnisse stehen, welches die dünn geschliffene Platte wahrnehmen lässt, nämlich:

C	ligoklas	45	Proc.	oder	45	Proc.
A	ugit	26		,,	31	,,
C	livin	15	,,	,,	12	,,
N	Tephelin	14	"	٠,	12	• •
Ř.Ř	: Ši =	1	1.84		1 :	- 1.89

Da aber ein Theil des Sauerstoff-Gehaltes der Thonerde demjenigen der Kieselsäure hinzutritt, so möchte hiernach der Gehalt an Oligoklas und Augit zu hoch, dagegen der Gehalt an Olivin und Nephelin zu gering angenommen sein. Ausserdem würde immer noch die Frage entstehen, ob die Basen unter einander in einem Verhältnisse stehen, welches sich einiger Maassen mit dieser Annahme verträgt. Wenn aber der Schluss richtig ist, dass das Gestein der Löwenburg nur Oligoklas und keinen Labrador enthält, so möchte dasselbe des Gehaltes an Olivin und Nephelin ungeachtet der vierten Abtheilung des Trachytes von G. Rose viel näher stehen, als irgend einem Dolerite. Diese vierte Trachyt-Abtheilung besteht wesentlich aus Oligoklas und Augit und hat daher übereinstimmend mit dem Löwenburger

Gesteine dieselben Hauptbestandtheile. Für die Annahme dieser Ansicht möchte auch wohl die enge Verbindung sprechen, in welcher dieser sogenannte Dolerit der Löwenburg mit dem daran grenzenden Trachyte steht. Die Aehnlichkeit beider Gesteine zeigt sich darin, dass in diesem schwarzen Trachyte Augit und Olivin als Nebengemengtheile, wie in dem Dolerite auftreten und dass unter den losen Blöcken am Abhange der Löwenburg Gesteine vorkommen, bei denen Dr. G. vom Rath schwankt, ob sie zum Trachyt oder zum Dolerit zu stellen seien. Aber auch der Umstand möchte noch dafür anzuführen sein, dass die Form der Löwenburg gleichsam von selbst auf die Ansicht führt, dass dieser Berg aus einem und demselben Gesteine, wie aus einem Gusse gebildet sei. Wenn diese Ansicht nun auch in so fern nicht ganz richtig sein sollte, als sich an diesem Berge zwei Gesteins-Abänderungen unterscheiden lassen, so dürfte doch auf deren nahe Aehnlichkeit nochmals aufmerksam zu machen sein. Der sogenannte Dolerit der Löwenburg besteht also aus Oligoklas, Augit, Olivin, Nephelin und Magneteisen; der schwarze Trachyt an diesem Berge besteht aus Oligoklas, Hornblende und Magneteisen, enthält aber gar nicht selten Augit und Olivin; so dass also der Unterschied beider Gesteine theils in dem quantitativen Verhältnisse der Gemengtheile, theils darin besteht, dass das eine Nephelin, das andere Hornblende, aber beide Mineralien doch nur in einer untergeordneten Menge enthält.

Aussergewöhnliche Gemengtheile im Dolerite von der Löwenburg.

Ausser Magnetkies, welcher in dem Dolerite von der Löwenburg in kleinen Partieen eingesprengt vorkommt, ist der Sanidin anzuführen, welchen H. Laspeyres am Gipfel des Berges in dem Gesteine eingeschlossen aufgefunden und welchen Dr. G. vom Rathnäher untersucht hat. Ein 6 Linien langer, ebensobreiter und 2½ Linien dicker Zwillings-Krystall nachdem Carlsbader Gesetze zeigte durch Messung mit dem Reflektions-Goniometer, dass die beiden Spaltungsrichtungen, den Flächen P und M parallel einen rechten Winkel bilden und dass derselbe daher zur Abtheilung des Orthoklas gehört. Das specifische Gewicht beträgt 2,56. Das Resultat der Analyse ist

		Ο.	
Kieselsäure	69,0	35,84	(36,80)
Thonerde	19,7	9,21	
Kalkerde	1,4	0,40	
Magnesia	Spur	-	
Kali	5,3	0,90	
Natron	5,0	1,29	
Glühverlust	0,4		
	100,8		

Die geringe Menge der zur Untersuchung disponibelen Substanz schliesst eine grössere Genauigkeit in der Bestimmung der Alkalien aus.

Die Sauerstoffmengen verhalten sich in

Ein Zweifel, dass dieses Mineral Sanidin ist, kann demnach nicht vorhanden sein. Das Vorkommen scheint selten zu sein.

In einem grobkörnig-krystallinischen Gesteine eines am Fusse der *Löwenburg* befindlichen Blockes hat H. Laspeyres eine Druse von 2 Linien Durchmesser gefunden, in der zwei deutliche Gyps-Krystalle aufgewach-

sen sind. Ausserdem findet sich späthiger Gyps zwischen Oligoklas und Augit in der Masse des Gesteins eingewachsen. Das Stück ist aus der Mitte eines grossen Blockes herausgeschlagen und zeigt keine Spuren einer eingetretenen Verwitterung.

Verbreitung des Dolerits von der Löwenburg.

Der Dolerit findet sich nur an zwei Stellen an der Kuppe der Löwenburg anstehend, nämlich unmittelbar unter dem Gipfel derselben und an einer nur wenig unter dem Gipfel hervortretenden Felspartie, die sich an dem steilen bewaldeten Abhang erhebt und eine schöne Aussicht auf den Westerwald gewährt. Das Gestein dieser Felspartie ist etwas grosskörniger, als das vom Gipfel, und zeigt eine deutliche parallelepipedische Zerklüftung. Bis nahe unter diesem Felsen besteht der nördliche Theil des Berges aus dem schwarzen Trachyt, welcher eine grössere Ausdehnung besitzt. Unter den losen Blöcken von Dolerit in der Nähe des Löwenburger Hofes finden sich wenige, in denen das Gemenge noch deutlicher ist, als an der beschriebenen Felspartie.

Vorkommen von Basalt in der Umgebung des Siebengebirges.

Während einige Basaltberge dem Siebengebirge selbst angehören, umgeben andere nach allen Seiten hin dieses Gebirge und selbst in ziemlich weiter Entfernung. Auf einer Karte, in der diese Basaltberge eingetragen sind, glaubt man gewisse Linien zu erkennen, in denen sie vorzugsweise auftreten. Allein bei einer grossen Menge von Punkten artet es so leicht in Willkühr aus, einige derselben in graden Linien zusammen zu ordnen, dass hierauf weiter kein Gewicht gelegt werden kann.

Hier kann es nur darauf ankommen, diejenigen Basaltberge, welche dem Siebengebirge zunächst liegen. anzugeben. Die Basaltgänge, welche im Trachyt und im Trachyt - Konglomerat ziemlich häufig vorkommen. werden erst nach der Erwähnung dieses letztern Gebirges aufgeführt werden, um sie alsdann vollständig beschreiben zu können. Die Basaltberge. welche das Siebengebirge umgeben, dehnen sich gegen N. bis in die Gegend von Siegburg aus, weiter in dieser Richtung kommen gar keine Basalte mehr vor, gegen S. bis nach Sollscheid östlich von Hönningen. Weiter gegen S. kommen nur sehr einzelne liegende Basaltberge vor, welche wohl dem Westerwald und der Eifel zugerechnet werden können. Ebenso ist es gegen O. Hier trennt ein breiter Raum, in dem nur wenige Basalte auftreten, das Siehengebirge und den Westerwald von einander. Gegen W. kommen Basalte nur in einer geringen Entfernung bis Gudenau vor und hören dann gänzlich auf.

Ein grosser Theil dieser Basaltberge erhebt sich in Kegeln, Rücken und Kuppeln über die Hochebene der Devonschichten, oder bildet kleine Erhabenheiten, einzelne Felsen darüber. Das Rheinthal liefert die Durchschnitte einiger solcher Berge. Der Basalt setzt dann bis in das Flussbett nieder, wie am Unkelstein und an der Erpeler Ley. Andere Basaltberge treten über das Trachyt-Konglomerat hervor in ganz ähnlicher Weise. Eine grosse zusammenhängende Masse bildet der Basalt von der Casseler Ley bis zum Finkenberge, bedeckt von der Geschiebeablagerung, welche sich gleichmässig über die Glieder des Braunkohlengebirges verbreitet.

Angabe des Basaltes im Siebengebirge.

Die Basalte beginnen auf der Nordseite des Trachytes im Siebengebirge. Die Kuppen des Petersberges, Nonnenstromberges und Oelberges bestehen aus Basalt, der mit Trachyt und Trachyt-Konglomerat in Berührung kommt, die an den Abhängen auftreten. An der Nordseite des Petersberges hängt auch das Braunkohlengebirge mit dem Basalte zusammen. An dem nördlichen Abhange dieses Berges tritt der Basalt am Gr. und Kl. Falkenberg und am Bierenberge, rechts vom Wege von Oberdollendorf nach Heisterbach aus diesem Braunkohlengebirge hervor, während an der Südseite der Basalt des vorspringenden Kutzenberges im Trachyt - Konglomerate bis in den Mittelbach niedersetzt und auch auf der linken Thalseite am Quegstein sich eine kleine jetzt nicht mehr sichtbare Basaltpartie in dem Braunkohlensandsteine findet.

An dem nördlichen flachen Abhange des Oelberges kommt der Basalt des Kl. Oelberges und Steinstoss rund vom Trachyt-Konglomerate umgeben, vor.

Ziemlich in derselben Richtung erhebt sich der Limberg bei Bennert, dem alsdann die Scharfenberge am rechten Ufer des Lutterbaches folgen und diese Reihe schliessen.

Weiter gegen O. liegen der Steinringsberg, der Thomasberg, Gringelspütz, Sonnenberg (oder Hartenberg), Hirzberg ebenfalls in einer Linie bis zum Pleisbach und jenseits desselben die Rodderhardt, mit der noch Trachyt-Konglomerat zusammen auftritt.

Nordwestlich vom Stenzelberge tritt der Basalt des Kl. und Gr. Weilberges ganz von Trachyt-Konglomerat umgeben hervor.

Der Basalt der *Dollendorfer Hardt* grenzt nur an der Südostseite mit dem Trachyt-Konglomerat zusammen, ist sonst vom Braunkohlengebirge umgeben.

Basalt auf der Nordseite des Siebengebirges.

Am südlichen Abhange der Casseler Heide tritt unter der Geröllebedeckung Basalt hervor, und ebenso in den Schluchten, welche sich nach dem Lutterbach hinziehen. Weiter westlich auf der rechten Seite der Schlucht von Römlinghofen kommt der Basalt unter dieser Geröllebedeckung am Jungfernberge und Papelsberge hervor, hier auf Trachyt-Konglomerat aufliegend und nur wenig entfernt von dem Basalte, der an der Casseler Ley bei Obercassel an dem Gehänge des Rheinthales unter der Geröllebedeckung hervortritt, bis in die Thalsohle niedersetzt und an diesem Gehänge zusammenhängend bis an den Ennert sich fortzieht und dann noch den Finkenberg bildet. An dem südlichen Gehänge desselben bei Limperich hält der Basalt ebenfalls wie bei Obercassel bis in das Rheinthal aus und ist hier von Löss in einer geringen Mächtigkeit bedeckt. Auch nördlich vom Ennert findet sich der Basalt bei dem Kloster Pützchen ganz in der Ebene kaum von Löss bedeckt. Diesem Vorkommen entspricht der Basalt und Dolerit in der Tiefe des Siegthales bei Siegburg zu Aulgasse, Steinbahn, Caldauen, am Stallberge und Hufenknipp, welcher noch mit Konglomeraten verbunden ist.

Basalt auf der Südseite des Siebengebirges.

Auf der Südseite des Siebengebirges treten einzelne, bisweilen nur ganz kleine Basaltpunkte in dem Grauwackengebirge auf. Es ist hier besonders anzuführen der ganz spitze Kegel des Leyberges bei Honnef, von dem östlich eine kleine Kuppe, der Kl. Leyberg, liegt.

An dem Gehänge des Rheinthales bei Honnef liegen im Gebiete des Grauwackenschiefers zwei ganz kleine Basaltmassen an der Gierswiese und nahe dabei am Höhnchen, wenig entfernt, am Hager Hofe bei Menzenberg*), am Steinsbüsch; ebenso auf der linken Seite des Schmelzerthales nahe unterhalb der Grube Adler, wo auch ein sehr deutlicher 25 Fuss mächtiger Basaltgang und eine Partie von Basalt-Konglomerat auftritt und östlich von den Scheerköpfen im Walde am Steinenknippchen. Kleine Basaltpartieen, die vielleicht Gängen angehören mögen, treten im Gebiete des Trachytes bei Hardt, an dem Rücken zwischen der Perlenhardt und den Scheerköpfen und in dem Gebiete des Trachyt-Konglomerates an dem Ofenkuhlenberge auf.

Basalt auf der gegenüberliegenden linken Seite des Rheines.

Auf der linken Rheinseite beginnen die Basalte ausser einem nicht deutlichen Vorkommen den südlichen Häusern von Kessenich gegenüber in den am Rheinabhange auftretenden Devonschichten mit dem Kegelberge von Godesberg, in dessen Nähe sich einige kleine Basaltpunkte nach Schweinheim hin, sowie am Wachholderund Klosterberge bei Muffendorf, in Berührung mit Trachyt-Konglomerat, eine grössere am Lühnsberge finden. Der Basalt von Rolandseck tritt aus den Devon-

^{*)} Notizen aus dem Gebiete der Natur und Heilkunde von Schleiden und Froriep. 1848. Nr. 133. (B. 7) S. 1.

Noeggerath: Interessantes Basaltvorkommen in der Rheingegend zwischen Honnef und Rheinbreitbach.

schichten hervor und ist ebenso wie die unmittelbar vorher erwähnten mit Trachyt-Konglomerat verbunden.

Oberhalb Rolandseck kommt auf gleiche Weise Basalt am Heldenköpschen und am Steinskopf am Gehänge des Rheinthals vor. Der letztere ist am Fusse des Abhanges durch einen Steinbruch und in dem Durchschnitt der Eisenbahn aufgeschlossen. Näher nach Oberwinter hin führt Nose noch zwei kleine Basaltvorkommen an. Oberhalb Oberwinter ist an der Burg ein kleiner Basaltpunkt bekannt, dann folgt der Basalt, welcher in den bekannten, bereits von den Römern betriebenen Unkeler Steinbrüchen aufgeschlossen ist. Derselbe steht in dem Rheinstrome selbst an, bildet hier den Unkelstein und erstreckt sich ziemlich hoch am Abhange hinauf, ist von der kleinen Basaltkuppe des Birgelerkopfes, welche den höchsten Theil dieses Abhanges einnimmt, durch Basalt-Konglomerat getrennt. Das erste Werk, welches Alexander von Humboldt*) bekannt gemacht hat, enthält eine ausführliche Beschreibung des Basaltvorkommens in den Unkeler Steinbrüchen.

Noeggerath **) hat einen hier stattgefundenen Bergschlipf ausführlich mit dem Vorkommen des Basaltes erläutert. Gegen die Ahr hin erheben sich noch einige Basaltkegel aus den Devonschichten, die Scheidsburg, der Tungberg, die Landskrone, der Amorich (Americh). Mehrere Basaltberge, welche sich über die Fläche der Gerölle erheben, umgeben den Trachyt der Hohenburg bei Berkum: der Wachtberg, der Stumperich, Dae-

^{*)} Mineralog. Beobachtungen über einige Basalte am Rhein. Braunschweig. 1790.

^{**)} Der Bergschlipf vom 20. Dezember 1846. an den Unkeler Basalt-Steinbrüchen bei Oberwinter. Bonn. 1847.

chelsberg, Himperich (in dessen Nähe noch Basalt bei Schiessgrub vorkommt), Sitzenbusch, und eine ziemlich ausgedehnte Partie, auf welcher die Windmühle bei Gudenau steht. Mehrere derselben befinden sich ganz nahe an dem Rande der Gerölle-Ablagerung, wo unter derselben in Schluchten entblösst die Devonschichten hervortreten.

Höhen der Basaltberge.

Die Höhen von mehreren dieser Basaltberge sind gemessen und sind die Angaben der bessern Uebersicht wegen hier zusammengestellt.

	über dem Meere in Pariser Fuss.		Höhen des Basaltes über der umgebenden Gebirgsart in Pa- riser Fuss.
1. Gr. Oelberg .	1429.	1279.	133 üb. Trachyt.
2. Düstemich			
(Mehrberg)	1415.	1265.	
3. Löwenburg		1263.	259 ,, ,,
4. Dasberg .	1369.	1219.	
5. Asberg	***	1208.	259 üb.Devnsch.
6. Hummelsberg	404	1195.	245 ,, ,,
7. Minderberg	. 1334.	1184.	285 ,, ,,
8. Mahlberg .	. 1209.	1059.	90 ,, ,,
9. Ginsterhahn	. 1190.	1040.	
10. In den Hülsen	ı 1149.	999.	
11. Erpeler Stein			
büchel .		988.	
12. Linzer Stein	-		
büchel .	. 1134.	984.	
13. Kl. Oelberg	. 1115.	965.	

	über dem Meere in Pariser Fuss	über dem mitt- leren Rh in- spiegel bei Königswinter, Pariser Fuss.	über der umgeben- den Gebirgsart in
14. Leiberg .	. 1073.	923.	303 üb.Devnsch.
15. Nonnenstrom			
berg	. 1036.	886.	180 üb. Trachyt- Konglomerat.
16. Petersberg	. 1027.	. 877.	
17. Höhnerberg	. 995.	845.	
18. Scheidsburg	. 895.	745.	
19. Landskrone	. 856.	706:	
20. Wachtberg	. 820.	670.	
21. Dollendorfer			
hardt .	. 780.	630.	264 üb.Devnsch.
22. Sitzenbusch	. 749.	599.	
23. Limberg .	. 739.	589.	
24. Gr. Weilberg	739.	589.	
25. Tungberg .	. 728.	578.	
26. Himperich	. 721.	571.	
27. Steinringsber	g 706.	556.	
28. Gr. Scharfer	ı-		
berg	. 703.	553.	139 üb. Trachyt- Konglomerat.
29. Hartenberg	. 691.	541.	97 üb. Trachyt- Konglomerat.
30. Falkenberg	. 679.	529.	
31. Thomasberg	. 631.	481.	
32. Erpeler Ley	. 625.	475. Be	deckung v. Gerölle.
33. Casseler Ley		466.	
34. Gudenauer			
Windmühle	603.	453.	,, ., .,
35. Kl. Weilberg	594.	444.	.1 .7

		über dem Meere in Pariser Fuss.	leren Rhein-	über der umgeben. den Gebirgsart in
36.	Papelsberg	. 593.	443.	143 üb. Trachyt-
				Konglomerat.
37.	Hinzberg .	. 561.	411.	
38.	Birgelerkopf	. 531.	381.	
39.	Kutzenberg	. 526.	376.	
40.	$Heldenk\"{o}pf$ -			
	chen	. 503.	353 .	
41.	Ennert .	. 487.	337. Bede	eckung v. Gerölle.
42.	Rolandseck	. 472.	322.	
43.	Westlich von	n		
	Geistingen	. 430.	280.	
44.	$L\ddot{u}hnsberg$. 386.	236.	
4 5.	Godesberg	. 375.	225.	
4 6.	Finkenberg	. 355.	205.	
47.	Riemberg			
	(Gimperich)	331.	181.	
48.	bei Pützchen	. 270.	120.	

Mineralogische Zusammensetzung des Basaltes.

Es sind zwar Versuche gemacht worden, Abänderungen in den Basalten dieser Gegend zu unterscheiden, aber wenn auch anerkannt werden muss, dass bedeutende Verschiedenheiten darin vorkommen, so ist es doch sehr schwer, danach Abänderungen festzustellen, die am Ende wie solche: Olivin-Basalt, Augit-Basalt, Labrador-Basalt, eben nicht sehr wesentlich sind und vielleicht in einander übergehen. Einzelne dichte Abänderungen vergleicht Dr. Krantz dem Anamesit, so findet sich in dem neu eröffneten Steinbruche am Kutzenberge, blasiger, schlak-

kiger, mandelsteinartiger, wackenartiger und zersetzter Anamesit. Besonders deutlich findet sich diese Abänderung oberhalb Menzenberg, an der vor einiger Zeit neu aufgeschlossenen Fundstelle Devonischer Versteinerungen. Die Hauptsache wird für jetzt bleiben, übersichtlich die Mineralien zu nennen, welche theils eingeschlossen, theils auf Drusenräumen an bestimmten Oertlichkeiten in dem Basalte gefunden worden sind.

Bergemann*) hat den Basalt von Obercassel und das doleritartige Gestein von der Aulgasse (oder Steinbahn) bei Siegburg untersucht. Derselbe zieht daraus den Schluss, dass der Basalt von Obercassel zusammengesetzt ist aus

Labrador 28.
Augit 16,5.
Magneteisen Köhlensaurer Kalk, Eisenoxydul und Magnesia Zeolithartiges Mineral 25.

Das doleritartige Gestein von der Aulgasse:

Labrador 30.
Augit 35,5.
Magneteisen 3,5.
Kohlens. Kalk
u. Eisenoxydul 28.
Thonerdesilicat 3.

100,0.

^{*)} Karsten's Archiv 1847. B. 21. S. 36 u. 38.

Ausgezeichnet gegen andere Basalte ist die sehr grosse Menge von kohlensaurem Kalk und Eisenoxydul, welche darin enthalten ist; dieselben sind übrigens sehr unregelmässig in dem Gestein vertheilt und bleiben daher vergleichende Analysen wünschenswerth.

Nach den sehr ausführlichen Betrachtungen, zu denen Bisch of über diese Analysen theils im Allgemeinen*) theils im Speciellen**), geführt worden ist, muss der ursprüngliche Bestand dieser Gesteine für Labrador und Thonerdehaltenden Augit gelten.

Von Interesse sind die Untersuchungen, welche der Dr. C. Bischof über den Basalt von Obercassel in frischem Zustande, in einem schon etwas veränderten und daher löcherigen Zustande und in einem ganz erdigen, aus vollständiger Verwitterung hevorgegangenen Zustande angestellt hat. Aus dem ersten Basalt im frischen Zustande wurden nur 24,4 bis 29,2 Procent mit Salzsäure ausgezogen, während Bergemann einschliesslich der kohlensauren Mineralien 55,5 Procent in Salzsäure auflöslich fand. Es geht übrigens aus der Analyse von Dr. C. Bischof hervor, dass dieser Basalt — also dessen feldspathartiger Bestandtheil Kali (etwa ¼ des Natrons) enthält; die Abwesenheit des Kali zeichnet denselben daher nicht vor vielen andern Basalten aus.

Verwitterung des Basaltes.

Sobald die Veränderungen in dem Basalte in der äusseren Erscheinung durch die weissgraue, oder braunrothe und gelbe Färbung, durch Aufhebung des Zusammenhaltens hervortreten, werden dieselben wohl all-

^{*)} A. a. O. B. II. 3. S. 640.

^{**)} A. a. O. B. II. 3. S. 715.

gemein anerkannt; so lange aber dies nicht der Fall ist, das Gestein vollkommen frisch aussieht, der darin vorhandene Augit und Labrador die ihm zukommenden mineralogischen Kennzeichen behält, wie dies namentlich bei einem sehr grossen Gehalt von kohlensaurem Eisenoxydul und Kalk statt finden kann, wird die Ansicht von G. Bischof*), dass auch hier sehr wesentliche Veränderungen in dem Gestein statt gefunden haben, wohl als zweifelhaft erscheinen. Dieselbe setzt nämlich voraus, dass ein Theil des Augits und Labradors gänzlich zerstört und umgeändert sei, während ein anderer Theil derselben Mineralien durchaus unverändert geblieben und dass dieser Vorgang überall in einer grösseren Gesteinsmasse statt gefunden habe. Es möchten wohl die Untersuchungen selbst noch sehr beträchtlich zu vermehren sein, bevor solche Schlüsse mit einiger Sicherheit daraus gezogen werden können. Ganz besonders aber wäre die Aufmerksamkeit darauf zu richten, in welcher Form und in welcher Vertheilungsart sich die kohlensauren Mineralien in diesen Gesteinen finden sobald dieselben nicht leicht und deutlich erkennbar hervortreten.

Ueber die Verwitterungsrinden, welche sich gewöhnlich an den Basaltsäulen finden, hat sich G. Bi-

schof **) ausführlich verbreitet.

Die Zersetzung des Basaltes ist übrigens sehr ungleich; an einigen Stellen stehen die Säulen desselben beinahe unverändert zu Tage an; Blöcke bedecken die Abhänge der Berge, welche nur eine sehr dünne Verwitterungsrinde zeigen, während ganz in der Nähe der Basalt in eine thonige, weiche eisenockrige, oder auch

^{*)} A. a. O. B. II. 3. S. 710.

^{**)} A. a. O. II. 3. S. 720-723.

sandige Masse umgeändert ist, in der einzelne Partieen von dem festen Stein durch alle Stadien der Verwitterung inne liegen. Ein Grund, warum der Basalt an einer Stelle der Veränderung widerstanden, an der andern derselben ganz erlegen ist, kann nicht angegeben werden.

Mehrere der im Trachyt-Konglomerate vorkommenden Basaltgänge sind sehr verwittert, in einigen ist aber das Gestein noch ziemlich unverändert und fest.

Die ganz verwitterten Basaltmassen nehmen recht häufig einen ganz konglomerat- oder tuffartigen Charakter an, so dass es häufig bei kleinen Entblössungen nicht ganz leicht ist, zu entscheiden, ob sie diesen Bildungen zugehören oder nicht.

Ueber die gänzliche Verwitterung des Basaltes giebt die Analyse des Basaltthons von Godesberg von Pagels*) Aufschluss, deren Kenntnissich dem Dr. Roth verdanke.

		Ο.	
Si	46,547	24,18 (24,83)
Äl	37,507	17,53	
Мg	0,541	0,22	
K, N	a 0,844	0,18	
H	12,254	10,89	
	99,724		

Es ist hier der Kalk und das Eisenoxyd ganz verschwunden, die Magnesia mit den Alkalien beinahe, so dass sie schon auf ein Minimum reducirt sind. Der Wassergehalt hat sehr wesentlich zugenommen. Kiesel-

^{*)} De Basalte in Argillam transmutatione. Diss. inaug. Fried. Pagels Berol. 1858.

säure ist in Verbindung mit den Monoxyden vermindert und dagegen die Thouerde mehr hervorgetreten.

Aussergewöhnliche Gemengtheile im Basalte.

Eine sehr vollständige Aufzählung der in dem Basalte des Unkeler Steinbruches vorkommenden Mineralien hat Noeggerath*) geliefert. Es findet sich daselbst bei weitem die Mehrzahl der Mineralien, welche die Basalte in der nächsten Umgebung des Siebengebirges enthalten. Die folgenden Anführungen mögen als ein Versuch gelten, diejenigen Oertlichkeiten zusammenzustellen, an denen dieselben Mineralien im Basalte dieser Gegend vorkommen, der gewiss noch sehr wesentlich erweitert werden kann. Namentlich gilt dies vom Olivin, der in kleinen Partieen in den meisten Basalten vorkommt und nur an wenigen Oertlichkeiten, wie in den Steinbrüchen von Obercassel fehlt.

Olivin:

Gr. Leyberg, Kl. Leyberg, Goldkiste, Gierswiese, Kutzenberg, Nonnenstromberg, Adelheidsküppchen, Hardt am Lohrberg, Gr. Weilberg, Kl. Weilbery, Boseroth, Papelsberg, Jungfernberg, Limberg, Falkenberg, Petersberg, Gr. Oelberg, Steinstöss, Gringelspütz, Finkenberg in überaus grosser Menge, Rolandseck, Godesberg, Wachholder.

Bronzit**) blättriger Antophyllit kommt in körnigem Gemenge mit Olivin vor.

^{*)} Der Bergschlipf vom 20. Dezember 1846 an den Unkeler Basaltsteinbrüchen bei Oberwinter geogn. geschildert, genetisch erläutert. Bonn. 1847. S. 10 u. folg.

^{**)} Noeggerath Rheinl. Westph. III. S. 285.

Hardt am Lohrberg, Finkenberg, Steinstöss, Basaltgang in der Ittenbacher Hölle.

Ein feldspathartiges Mineral, zum Theil wohl Labrador, zum Theil aber auch Sanidin:

Gierswiese, Breite Wiese, Petersberg, Quegstein, (sehr ausgezeichneter Sanidin) Schiebler-Heide, Falkenberg, Gr. Weilberg, Boseroth, Finchen, Papelsberg, Jungfernberg, Gringelspütz, Rolandseck, Godesberg, Wachholder.

Von dem Labrador im Basalte ist noch eine, wahrscheinlich dazu gehörende Abänderung unter dem Namen Glanzspath unterschieden worden, dieselbe erscheint auf dem Blätterdurchgange gradfaserig, seidenglänzend, von grauer, bisweilen etwas röthlicher Farbe:

Gr. Leyberg, Gierswiese, Kutzenberg, Petersberg, Hardt am Lohrberg, Huscheid, Stein an der Dollendorfer Hurdt, Dollendorfer Hardt Spitze, Jungfernberg, Papelsberg.

Hornblende:

Steinstöss, Finkenberg, Jungfernberg, Rolandseck, Godesberg, Wachholder.

Augit:

Gr. Leyberg, Kl. Leyberg, Steinbüsch, Goldkiste, Gierswiese, Gang im Trachyt-Konglomerat an der Löwenburger Tränke, Gr. Oelberg, Gang im Trachyt-Konglomerat Ofenkuhlenberg, Kutzenberg, Hardt am Lohrberg, Jungfernberg, Gringelspütz, Finkenberg, Gimperichsberg, Godesberg.

Magneteisen*), dasselbe ist vom Unkeler Stein-

^{*)} Ueber die Bildung des Magneteisens im Basalte hat sich Bischof a. a. O. II. S. 36. 591 — 597 sehr ausführlich geäussert; er kommt dabei auf die sehr wahrscheinliche Vermuthung, dass sich dasselbe bei der Bil-

bruch durch Rammelsberg*) analysirt worden und hat sich als ein Titan haltendes Magneteisen (11,51 Procent) oder Titaneisen erwiesen. Analysen der hier aufgeführten Vorkommnisse fehlen. Bergemann hat in der Analyse des Basaltes von Obercassel kein Titan angegeben.

Gr. Leyberg, Goldkiste, Gierswiese, Kutzenberg, Nonnenstromberg, Adelheidsküppchen, Schiebler Heide, Falkenberg, Gang an der Löwenburger Tränke, Hardt am Lohrberg, Steinstöss, Boseroth, Papelsberg, Jungfernberg, Obercassel, zwischen Schweinheim und Godesberg, Godesberg, Wachholder.

Magnetkies:

Gierswiese, Petersberg, Papelsberg, Obercassel, Godesberg, Wachholder, Rolandseck, Minderberg, sehr ausgezeichnet.

Schwefelkies:

Gierswiese, Unkeler Steinbruch.

Zinkblende:

Unkeler Steinbruch, rundliche Partieen von schwarzer Farbe, mit deutlicher Spaltbarkeit, sehr selten.

Hy a cinth**):

Gierswiese, Kutzenberg, Quegstein (sowohl in dem festen frischen, als in dem ganz verwitterten Basalt, in diesem letztern ist derselbe zuerst von Noeggerath aufgefunden worden), Papelsberg, Jungfernberg ziemlich häufig, Krystalle mit abgerundeten Kanten bis zur Grösse



dung des Basaltes aus der Masse ausgeschieden hat, und daher keine spätere Ausfüllung von Drusenräumen ist.

^{*)} Poggend. Ann. B. 53. S. 129.

^{**)} Noeggerath Rheinl.-Westph. I. S. 368 u. III. S. 284.

mehrerer Linien, Bierenberg im Bruche von Schrott in neuester Zeit sehr häufig, Ofenkuhlenberg, Falkenberg, Gang an der Löwenburger Tränke.

Saphir:

Jungfernberg, Papelsberg, Finkenberg, die grössten und schönsten Exemplare rühren aus dem Unkeler Steinbruche her, Bierenberg im Bruche von Schrott in neuester Zeit sehr häufig.

Bruchstücke fremdartiger Gesteine im Basalt.

Quarz gewöhnlich von milchweisser Farbe:

Gr. Leyberg, Gierswiese (ein Stück weissen Quarzes mit eingesprengter brauner Blende scheint von einem Gange in den Devonschichten herzurühren), Kutzenberg, Quegstein, Gang im Trachyt-Konglomerat am Ofenkuhlenberg, Hardt am Lohrberg, die Risse in demselben mit Kalkspath bekleidet; Steinstöss, Dollendorfer Hardt an der Spitze, Finchen, Papelsberg, Jungfernberg, Obercassel, grün, braun, grau auch durchscheinend, rissig, wie in den Trachyten (Rosenquarz), die Risse mit vielem Kalkspath erfüllt, sehr gross; Rodderhardt, Steinringsberg bei Oberbuchholz, Godesberg, Rolandseck, Wachholder.

Bruchstücke von Schichten der Devongruppe:

Goldkiste sehr ausgezeichnet säulenförmig gesprungen, Gierswiese, Gang im Trachyt-Konglomerate am Bergbrunner Steg, Petersberg, Gr. Weilberg, Godesberg.

Basaltjaspis:

Goldkiste, hier auch ein schwarzes Pechstein ähnliches Mineral*) Gierswiese, Gang im Trachyt-Konglo-

^{*)} Noeggerath, Bergschlipf S. 13.

merate am Bergbrunner Steg, Quegstein, Hardt am Lohrberg, Gr. Weilberg, Obercassel, Rolandseck, Godesberg, Wachhholder.

Bruchstücke von Trachyt:

Goldkiste.

Bruchstücke eines granitartigen Gesteins aus körnigem Quarz und Feldspath bestehend*):
Rolandseck.

Bruchstücke eines körnigen Gemenges von Feldspath und Glimmer wie dasselbe auch im Trachyt vorkommt:

Petersberg.

Hier ist noch ein eigenthümliches Gestein auzuführen, welches sich in kopfgrossen Stücken im festen Basalt eingeschlossen findet und allmählich in denselben übergeht. Dasselbe ist grobkörnig, krystallinisch, dem Dolerite der Löwenburg ähnlich. An Gemengtheilen lässt sich darin erkennen: eine Abänderung eines ein und eingliederigen Feldspathes, an den deutlichen Zwillingsstreifen erkennbar, Augit, viel Olivin und selten Hornblende. Ob der feldspathartige Bestandtheil Oligoklas oder Labrador ist, darüber kann bei dem Mangel einer chemischen Analyse nicht geurtheilt werden. Die Partieen desselben sind kaum 1/2 Linie stark, aber nach der Hauptspaltungsrichtung ziemlich ausgedehnt. Die Hornblende zeigt sich in dünnen, aber ziemlich langen prismatischen Krystallen. Der tiefgrüne Olivin, welcher fast nie in einzelnen Körnern, wie sonst gewöhnlich auf-

^{*)} Granit eingeschlossen am Mendeberge bei Linz am Rhein, Karsten's Archiv B. 14. 1840. S. 245, wobei zu bemerken, dass sich hier auch Granitstücke gefunden haben, in denen gar kein Glimmer, sondern an dessen Stelle Graphit enthalten ist.

tritt, durchzieht in Partieen das Gestein, ebenso wie ein weisses, zeolithisches, nicht bestimmbares Mineral. Magneteisen ist in kleinen Körnern deutlich. Das Gestein wirkt schwach auf den Magnet. In der Mitte des Stückes ist die Textur am grosskörnigsten und wird nach Aussen hin immer feiner; die einzelnen Gemengtheile sind alsdann undeutlicher. Auf diese Weise geht es an den Rändern ganz in dichten, dunkel-schwarzgrauen Basalt über.

Der Fundort ist ein jetzt verlassener Steinbruch am nordöstlichen Abhange des Petersberges, in der halben Höhe, oberhalb Heisterbach. Derselbe ist leicht zu finden, da es der einzige Steinbruch an diesem Abhange ist und er von Heisterbach aus gesehen werden kann. Der, diese Stücke einschliessende Basalt zeichnet sich durch die mit Chabasit- und Mesotyp-Krystallen bekleideten Drusen aus.

Mineralien in Drusenräumen des Basaltes.

In Drusenräumen des Basaltes dieser Gegend finden sich folgende Mineralien:

Chalcedon:

Buckeroth nördlicher Fuss, Obercassel, Ennert, Godesberg.

Opal:

Obercassel, Mandeln ganz ausgefüllt mit gemeinem Opal von gelber und weisser, auch braunschwarzer Farbe, um diese Mandeln ein Ring, in welchem der Basalt gelblich braun verwittert ist; gemeiner Opal von grüner Farbe als dünner Ueberzug auf Klüften.

Opaljaspis von ölgrüner Farbe zwischen den Säulen:

Limberg.

Kleine Quarz-Krystalle auf Sphärosiderit:

Schmalemark.

 $\label{eq:constraints} Eisen-Chlorit \mbox{ (Delesse) ein schwarzes} \\ \mbox{oder dunkel lauchgrünes, bolartiges Mineral:}$

Steinbusch, Goldkiste, Gang im Trachyt-Konglomerat in der Ittenbacher Hölle, Boseroth.

Steinmark:

Gierswiese, Gang im Trachyt-Konglomerat am Bergbrunner Steg, Steinstöss.

Speckstein:

Gang im Trachyt am Külsbrunnen, Quegstein, Gang im Trachyt-Konglomerat Bergwiese, Boseroth, Sonnenberg, Gang im Trachyt-Konglomerat Ofenkuhlenberg, Scharfenberg, als Ausfüllung schmaler Klüfte.

Mesotyp:

Petersberg, Gr. Leyberg, Goldkiste, Gierswiese, Minderberg, Rolandseck.

Analzim:

Gr. Leyberg.

Harmotom*):

Petersberg, sehr häufig, Goldkiste, Gierswiese, Minderberg, Steinskopf bei Oberwinter im Durchschnitt der Eisenbahn in schönen Krystallen in Blasenräumen.

Apophyllit:

Gierswiese, die einzelnen Krystalle sind mit büchelförmig zusammengehäuften Mesotyp-Nadeln bedeckt.

Chabasit:

Petersberg, Gierswiese, Gang bei der Adlergrube im Sohmelzerthale, der Basalt ist in Wacke umgeändert, breccienartig, die kleinen Chabasitkrystalle bilden gleichsam den Kitt.



^{*)} Noeggerath Rheinl. u. Westph. III. S. 285.

Stilbit:

Gierswiese.

Comptonit:

Adlergrube, Gierswiese.

Conit:

Steinbruch von Bauer bei Ramersdorf, an der neuen Strasse, analysirt von Bergemann.

Antophyllit:

Petersberg.

Melanhydrit:

Adlergrube.

Sphärosiderit:

Gang im Trachyt am Külsbrunnen. Gang an der Ofenkuhle, Obercassel, sehr häufig, Finkenberg, Schmalemark, Riemberg, Wolsberg, Fronheck, Stallberg, Steinbahn, Rolandseck, Steinchen bei Muffendorf, Godesberg, Lühnsberg, Wachholder.

Kalkspath:

Steinsbüsch, Goldkiste, Gang im Trachyt-Konglomerat an der Löwenburger Tränke, Gang an der Ofenkuhle, Quegstein, Gang im Trachyt-Konglomerat Ittenbacher Hölle, Gr. Oelberg, Steinstöss, Boseroth, Stein an der Dollendorfer Hardt, Schwefterskaule, Obercassel, Ennert, Schmalemark, Riemberg, Wolsberg, Rolandseck, Godesberg, Lühnsberg, Wachholder.

Der Kalkspath ist bisweilen durch einen Gehalt an kohlensaurem Eisenoxydul grün gefärbt und wird durch Liegen an der Luft braun, indem das Eisenoxydul in Oxyd übergeht, in den Brüchen bei Ramersdorf.

Arragon:

Gr. Leyberg, Gang an der Ofenkuhle, Boseroth. Stein an der Dollendorfer Hardt, Papelsberg, Schweflerskaule, Obercassel, Ennert, Finkenberg, Rodderhardt, Schmalemark, Riemberg, Wolsberg, Rolandseck, zwischen Schweinheim und Godesberg, Godesberg, Lühnsberg, Wachholder.

Bildung der in den Drusenräumen vorkommenden Mineralien.

In den Drusenräumen lässt sich von den Wänden nach dem Innern hin recht oft eine bestimmte Reihenfolge der Mineralien beobachten; so folgt auf einander Chalcedon zunächst auf der Basaltwand aufliegend, Sphärosiderit einen gleichförmigen Ueberzug darauf bildend oder wenigstens mit halbkugligen strahligen Massen den ganzen Umfang der Drusen bedeckend und dann Kalkspath, dessen Masse sehr oft nur von einem Punkte der Drusen ausgeht und sich von hier in den Drusenräumen mehr oder weniger verbreitet. Dieses Verhalten kehrt so oft wieder, dass daraus hervorgeht, die Umstände unter denen sich der Kalkspath in diesen Drusenräumen gebildet hat, müssen von denjenigen etwas verschieden gewesen sein, welche die Bildung der kieseligen Mineralien und des Sphärosiderits begleiteten.

Nach Bischof*) zeigen die Drusen des Basaltes von Obercassel, dass die Einschlüsse durch Infiltration kalter Gewässer entstanden sind. Stets sind Kalkspath oder Arragon die jüngern und Sphärosiderit oder Brauneisenstein (auch Stilpnosiderit) die ältern Bildungen. Die eingedrungenen Gewässer setzen daher zuerst Eisenoxydhydrat (wie oben bemerkt sind die kieseligen Absätze die ältesten), darauf Sphärosiderit und auf diesen Kalkspath ab. Erst nachdem sich das Eisen abgesetzt hatte, schied sich aus den Gewässern der kohlensaure

^{*)} A. a. O. II. 4. 820.

Kalk ab. Die chemische Analyse desselben weiset nur Spuren von Eisenoxydul und Magnesia nach; die Gewässer waren also eisenfrei, als aus ihnen der kohlensaure Kalk abgeschieden wurde. Manchmal hat dieser jedoch einen gelben Ueberzug von Eisenoxydhydrat, zum Beweise, dass aus später infiltrirenden Gewässern wiederum dieselbe Reihenfolge der verschiedenen Absätze begann. Wären es heisse Gewässer gewesen, aus denen diese Absätze entstanden sind, so würde kohlensaurer Kalk und Eisenoxydhydrat der erste Absatz gewesen sein.

Absonderung des Basaltes.

An allen Stellen, wo der Basalt entblösst ist, zeigt derselbe eine auffallende Absonderung und zwar entweder in Säulen (Prismen) oder in Platten*). An den zum Siebengebirge selbst gehörenden Basaltbergen befinden sich keine bedeutende Steinbrüche. Die Erscheinungen dieser Absonderungen sind daher weniger bemerkbar; nur an dem Abhange nach dem Rheinthale hin von Obercassel bis zum Ennert liegen grössere Steinbrüche und in diesen sind auch recht merkwürdige Verhältnisse aufgeschlossen. Südlich vom Siebengebirge sind ganz besonders die Steinbrüche an der Erpeler Ley, am Minderberg, auf dem Sand zwischen Ockenfels und Ohlenberg, am Naak in der Kasbach, am Dattenberge, am Schwarzenberge von Leubsdorf geeignet, um diese Erscheinungen vollständig kennen zu lernen und auf . der linken Seite des Rheines die Steinbrüche von Unkel.

^{*)} Dr. C. Vogel über die Absonderungsformen vulkanischer Gesteine im Siebengebirge und dessen Umgebungen. Mit 1 Tafel. Berlin. 1860.

an der Scheidsburg bei Remagen, bei Rolandseck und Godesberg.

Die das Plateau der Devonschichten überragenden Kegel, wie der Minderberg, die Scheidsburg, die Brüche auf dem Sand und am Dattenberg*), in grösserer Entfernung: der Bonnefelder Bruch und der Kiesemichkopf bei Horhausen bieten eine sehr regelmässige Stellung der Säulen dar, die, wie bei den Trachytbergen bereits erwähnt worden, eine meilerartige genannt werden kann. Die Säulen sind dabei öfter von sehr grosser Länge regelmässig mit glatten und graden Seitenflächen. Diese Stellung der Basaltsäulen scheint wohl bei den einzelnen Basaltbergen ganz allgemein oder wenigstens sehr häufig vorzukommen. Es sind nur wenige ausgezeichnete Beispiele derselben angeführt worden. Die Basaltpartieen, welche an dem Abhange des Rheinthales bis zur Sohle desselben durchschnitten sind, wie an der Erpeler Ley, in den Steinbrüchen von Unkel, am Rolandseck zeigen eine mannigfache Gruppirung von Säulen. in denen dieselben partieenweise eine sehr verschiedene Lage haben. Die einzelnen Partieen schliessen sich durch unregelmässig abgesonderte Massen an einander an. Auch sind wohl grössere Stücke auf diese Weise unregelmässig abgesondert, wie der obere Theil der Erpeler Ley, an dem steilen Abhange nach dem Rheinthale hin.

Die zusammenhängende Basaltpartie von Obercassel bis zum Finkenberge, einschliesslich des Jungfernberges, zeigt vorzugsweise eine plattenförmige Absonderung. Die Platten besitzen in der Regel nur die Stärke von einigen Zollen; liegen entweder horizontal oder besitzen doch nur eine geringe Neigung. An mehreren Stellen geht durch diese plattenförmige Absonderung eine säu-

^{*)} C. Vogel, a. a. O. S. 4 u. 5. Tab. II. 3.

lenförmige, winkelrecht dagegen stehende hindurch, so dass die Säulen in Platten zerfallen. Bald tritt alsdann die eine, bald die andere dieser Absonderungen mehr hervor und so zeigen sich in dem Steinbruche an einer Stelle Platten und an der andern Säulen. Ganz besonders zeigt sich dieses Verhalten in den südlichsten Steinbrüchen von Weinstock, an der Casseler oder Rabenley bei Berghoren, und an dem Schwarzenberge bei Leubsdorj*).

Die Platten bilden auch ganz grosse Ellipsoiden, wie dies Noeggerath**) von dem Rückertsberge bei Obercassel beschreibt. Am besten zeigen die Steinbrüche im Rauchloch diese Erscheinungen. Auf der Südseite des einen Bruches, welcher jetzt von Rhein betrieben wird, liegen die Platten concentrisch-schalig um einander und bilden einen Halbkreis, der die Höhe des Bruches umfasst; gegen N. liegen dieselben dagegen horizontal. In der Sohle des Steinbruches fallen die Platten gegen W. ein. In den tiefer am Gehänge abwärts gelegenen Steinbrüchen wird dieses Einfallen flacher, dann horizontal und wendet sich noch tiefer herab gegen O., welches bis zum Fusse des Berges immer steiler und endlich nahe senkrecht wird.

Weiter gegen N. in einem verlassenen Steinbruche zeigt sich der entgegengesetzt geöffnete Halbkreis der concentrisch-schalig um einander liegenden Platten.

Die säulenförmige, bereits oben erwähnte Absonderung zeigt sich auch hier und zwar ebenfalls immer winkelrecht gegen die Platten stehend. In dem Steinbruche von Adrian an der Casseler Ley bei Berghoven,

^{*)} C. Vogel, a. a. O. S. 5. Tab. II. 4.

^{**)} Rheinland-Westphalen. B. 2. S. 250—261. C. Vogel, a. a. O. S. 1. Tab. I.

ziemlich nahe der Wendung des Gehänges in das Thal von Römlinghoven, zeigen sich theils senkrechte Säulen, theils horizontal liegende und aufwärts gekrümmte *). Die ersteren haben keine ebenen Seitenflächen, sie sind abwechselnd stärker und schwächer, gleichsam aus abgestumpften Pyramiden zusammengesetzt, welche abwechselnd mit den grössern und mit den kleineren Grundflächen aufeinander stehen. Dieselbe Erscheinung findet sich auch recht deutlich an den Säulen in dem Steinbruche am Schwarzenberge bei Leubsdorf (oberhalb Linz), wo dieselbe mit der doppelten plattenförmigen und säulenförmigen Absonderung in Beziehung steht.

Bei dieser Absonderung in Säulen werden die eingeschlossenen grösseren Partieen von Olivin, Magneteisen ebenfalls durchschnitten, so dass die eine Hälfte in einer, die andere in einer Säule sich zeigt. Noeggerath**) hat bemerkt, dass diese Partieen bisweilen gegeneinander um mehrere Zoll verschoben erscheinen. Ob auch Drusenräume auf diese Weise getheilt werden, oder ob sie sich, wenn auf der Oberfläche der Säulen nur einseitig finden, scheint noch zweifelhaft zu sein, Beobachtungen fehlen ***).

^{*)} Notizen aus dem Gebiete der Natur und Heilkunde von Schleiden und Froriep. 1848. Nr. 164. (B. 8) S. 150. Fig. 8 und 9. Noeggerath: merkwürdige Formen von Basaltsäulen im Siebengebirge. C. Vogel, a a. O. S. 3. Tab. II. 1. C. O. Weber, die Basaltsäulen von der Casseler Ley im Siebengebirge in den Verhandlungen des naturh. Vereins der preuss. Rheinlande und Westph. 1849. VI. S. 155. Taf. VII.

^{**)} Bergschlipf. S. 11.

^{***)} Bischof, a. a. O. II. 3. S. 593.

V. Trachyt-Konglomerat und Basalt-Konglomerat.

Verhalten des Trachyt-Konglomerates und des Basalt-Konglomerates, als Glieder des Braunkohlengebirges.

Das Braunkohlengebirge, welches mit den besondern in demselben eingeschlossenen Gliedern an der Zusammensetzung des Siebengebirges einen wesentlichen Antheil nimmt, ist nur ein kleiner Theil der grossen Verbreitung desselben in dem gegen N.·W. geöffneten Busen in dem Bereiche der Devongruppe. Dasselbe dehnt sich gegen S. in einzelnen, jetzt nicht mehr zusammenhängenden Partieen auf der rechten Rheinseite bis in die Gegend von Linz, Stöschen, am südlichen Fusse des Minderberges, Orsberg, Rhonigerhof, auf der linken Rheinseite bis Coisdorf bei Sinzia (Grube Gerechtiakeit) aus. Gegen N. zieht sich dieses Gebirge braunkohlenführend an dem westlichen Gehänge des Grauwackengebirges auf der rechten Rheinseite bis in die Gegend von B. Gladbach, auf der linken Rheinseite dehnt sich dasselbe bis in die Gegend von Commern, Zülpich und Aachen einer Seits gegen W. und bis Liedberg, Kloster Meer, zwischen Neuss und Uerdingen gegen N. andrer Seits aus. Auf der rechten Rheinseite schliessen sich demselben tertiäre Meeresbildungen weiter gegen N. an, von denen besonders die sand- und muschelführenden Sandsteinbildungen am Grafenberg bei Düsseldorf, und die Septarienthone bei Ratingen und Lintdorf bekannt sind.

Dieses Braunkohlengebirge in seiner Gesammtheit zu beschreiben, liegt hier nicht im Plane, sondern nur dasjenige anzuführen, was zur Erläuterung der nähern Umgebungen des Siebengebirges dienen kann*).

In diesem Theile tritt auch besonders die Eigenthümlichkeit hervor, dass die Schichten des Braunkohlengebirges eine sehr bedeutende Masse von Trachyt-Konglomerat und Basalt-Konglomerat einschliessen. Es sind mehrere Punkte vorhanden, an denen auf der nördlichen Seite der grossen Trachytpartie das Trachyt-Konglomerat auf den untern Gliedern des Braunkohlengebirges, welche aus kieseligen Sandsteinen, Kiesel-Konglomerat und Thon bestehen, deutlich aufliegt, mithin jünger ist, als diese ältesten Schichten des Braunkohlengebirges.

^{*)} Leopold von Buch hat am 20. Nov. 1851 in der Akademie der Wissenschaften zu Berlin eine Abhandlung über die Lagerung der Braunkohlen in Europa vorgetragen, worin auf die glücklichste Weise der Zusammenhang dieser Bildung von der Norddeutschen Niederung bis zur Lombardischen Ebene dargethan und mit wenigen Worten die Einsicht in alle Verhältnisse derselben auf eine solche Weise gefördert wird, dass diese Abhandlung den Ausgangspunkt für jede fernere Arbeit über Braunkohlen-Ablagerungen bilden wird. Das hiesige Braunkohlengebirge ist als das dritte oder Nieder-Rheinische Becken unter den sieben Becken angeführt, welche im Norden der Donau bis zum Nordmeere deutlich von einander zu unterscheiden sind. Monatsbericht der Berl. Akad. Eine Zusammenstellung der früher vorhandenen Beobachtungen über dieses Braunkohlengebirge findet sich in Jameson, New Edinburgh Philosoph. Journal. Vol. IV. Nr. 2, 1831, pag. 276-300, in dem Aufsatze: History of the Brown Cool Formation of the Lower Rheinland: By S. H. Hibbert. Auch Horner, a. a. O. S. 447-460, hat diesen Gegenstand ziemlich ausführlich bearbeitet. Beide Schriftsteller haben vorzugsweise die Arbeiten von Noeggerath für ihre Zusammenstellungen benutzt.

Es scheint nicht zweifelhaft zu sein, dass das Braunkohlenlager selbst mit Alaunthon und den übrigen dasselbe begleitenden Thon- und Sandlagern weiter gegen N. auf diesem Trachyt- und Basalt-Konglomerat aufliegt und also jünger ist, als diese eigenthümliche Konglomeratbildung. wenn gleich nur wenige Punkte vorhanden sind, wo das Lagerungsverhältniss mit Bestimmtheit wahrgenommen werden kann. Eine Trennung zwischen dem Trachyt Konglomerat und Basalt-Konglomerat ist nicht wohl durchzuführen. Dieselben scheinen in der Weise gänzlich in einander überzugehen, dass in derselben Masse die Trachytstücke und das trachytische Bindemittel abnimmt und dagegen durch Basalt ersetzt wird. Einzelne Trachytstücke scheinen auch in diesem Konglomerate nirgends ganz zu fehlen. Gewiss ist es, dass die basaltische Beschaffenheit des Konglomerates erst in einiger Entfernung von den Trachytbergen sich einstellt und auf die Nähe der Basaltberge beschränkt bleibt. In der nördlichen Gegend bei Dambroich kommen Lager von Trachyt- und Basalt-Konglomerat von nicht sehr bedeutender Mächtigkeit zwischen den übrigen Schichten des Braunkohlengebirges vor. welche freilich auch in ihrer Zusammensetzung ziemlich abweichen, immer sehr thonig einen vollständigen Uebergang in Thon bilden, in welchen noch einzelne ganz zersetzte trachytische Partieen erkennbar sind. Die Mächtigkeit des Trachyt-Konglomerates an dem nördlichen Rande der grossen Trachytpartie mag dagegen wohl eine Mächtigkeit von mehreren hundert Fussen erreichen, vielleicht sogar bis 400 Fuss steigen, während dasselbe an vielen Stellen nur wie eine dünne Schale von 10 bis 20 Fuss den festen Trachyt bedeckt.

Bildungszeit des Trachyt-Konglomerates und des Trachytes.

Durch dieses Verhalten wird die Zeit der Bildung des Trachyt- und Basalt-Konglomerates genau bestimmt; dasselbe ist jünger als die ältesten Sandsteine und Thonbildungen des Braunkohlengebirges, dagegen älter als die Bildung des Braunkohlenlagers und vieler Thone, welche Lagen und Nieren von thonigem Sphärosiderit enthalten.

Das Alter dieses Trachyt- und Basalt-Konglomerates giebt aber auch das Anhalten zur Bestimmung des Alters der übrigen hier vorkommenden Bildungen. Ueber das Alter und die Lagerungsverhältnisse des Trachytes finden sich bereits zwei Ansichten vor, welche einander gegenüberstehen.

Noeggerath*) sagt: wo die Bestimmung der in dem Konglomerate vorkommenden Trachytstücke möglich wird, lässt es sich als fast gesetzlich feststehend annehmen, dass der grössere Theil derselben von den zunächst gelegenen Bergen herrührt und es werden Trachyt-Fragmente von einer gewissen Art immer sparsamer im Konglomerate, je weiter dessen Vorkommen von den Trachytbergen, welche gleiches Gestein anstehend enthalten, entfernt ist. So zeigen sich denn stets diejenigen Abänderungen des Trachytes im Konglomerate am häufigsten, welche der Masse der zunächst gelegenen anstehenden festen Trachyte entsprechen.

Dieser Behauptung kann nur die Ansicht zu Grunde gelegt werden, dass das Konglo-

^{*)} Rheinl,-Westph. I. S. 129.

merat aus einer theilweisen Zerstörung fester Trachyte an der Oberfläche hervorgegangen ist. Diese Ansicht findet sich auch in dem Schema*) wieder, welches Noeggerath über die Reihenfolge der Gebirgsarten im Siebengebirge aufstellt; es folgt von dem Aeltern zum Jüngern:

Grauwacke, (die untere Abtheilung der Devongruppe), Feste Trachyte in Dom-Form,

Braunkohlengebirge,

Trachyt-Konglomerat **),

Basalt,

Löss,

Anschwemmungen mit Rheinbett-Geschieben.

Es ist hier ganz bestimmt ausgesprochen, dass die Bildung des Trachyt-Konglomerates jünger ist, als die der festen Trachyte.

Diese Ansicht hat auch Hartung ***) aufgefasst. Er sagt, es ist nicht mehr zweifelhaft, dass die Hauptmasse des Trachyt-Konglomerates im Siebengebirge den

^{*)} Ebendas. IV. S. 390. Der Verf. macht hierbei noch folgende Bemerkung: Einzelne seltene Ausnahmen in der Succession der vulkanischen Bildungen mögen jedoch auch hie und da stattgefunden haben.

^{**)} Es möge hier zur Vermeidung von Missverständnissen die vorläufige Bemerkung Platz finden, dass das Trachyt-Konglomerat nicht die sämmtlichen Glieder des Braunkohlengebirges bedeckt, sondern überall jünger als die Braunkohlenlager und die sie begleitenden Thonund Sandschichten erscheint, dass dasselbe also als eine eigenthümliche Schichtenabtheilung dem Braunkohlengebirge angehört; dass ferner der Basalt mit dem Trachytund Basalt-) Konglomerat wechsellagert und dass ein Theil des Basaltes ebenfalls älter ist als die obere Abtheilung des Braunkohlengebirges.

^{***)} Azoren. S. 215.

Trachyten aufgelagert ist, die am Külsbrunnen und an der Vogelskaue das erstere bedecken, in welcher auch bisher 4 (jetzt 5) Trachytgänge aufgefunden sind, obschon es von einer grossen Zahl von Basaltgängen durchsetzt ist. In ähnlicher Weise verhalten sich die reichlich mit Obsidian und theilweise mit Trachyttrümmern gemischten Bimsstein - und Tuffmassen zu den Trachytlaven von Terceira, die den ersteren entweder aufgelagert sind, oder unter ihnen auftreten. Nun wäre es nicht undenkbar, dass diese Massen, wenn sie im Laufe der Jahre mehr in Zersetzung übergehen und mit Stücken der ebenfalls an der Oberfläche zerfallenden Trachyte untermischt an den Abhängen herabgewaschen werden, dass alle diese Massen alsdann ein Trachyt-Konglomerat bilden könnten, das bis auf kleine Verschiedenheiten des Materials demjenigen des Siebengebirges ähnlich sein müsste. In dieser Weise sind ähnliche Massen in den Umgebungen von älteren vulkanischen Erzeugnissen im Trachyt- und Bimsstein-Agglomerate umgewandelt worden.

Horner*) vertritt die entgegengesetzte Ansicht. Derselbe hat sich nicht davon überzeugen können, dass die mineralogische Beschaffenheit des Trachyt-Konglomerates mit derjenigen der zunächst liegenden Trachytberge übereinstimmt und sich auf diese Weise als eine aus zerstörtem Trachyt hervorgegangene Trümmerbildung erkennen lässt. Er führt in dieser Beziehung an, dass das Konglomerat an jedem Punkte mit sehr verschiedenen Trachyt-Abänderungen in Verbindung steht und dass die in dem Konglomerate eingeschlossenen Trachytstücke sehr häufig von allen Abänderungen ab-

^{*)} A. a. O. S. 442 u. 467.

weichen, die gegenwärtig anstehend gefunden werden. Diese letztere Ansicht wird auch für viele einzelne Localitäten von Zehler aufgestellt. Horner hält sich überdies zu der Annahme berechtigt, dass der Ausbruch des Trachvt-Tuffs - so nennt er das Konglomerat dem des festen Trachyts voranging, gerade wie bei den thätigen Vulkanen die staubartigen Auswürfe (Aschenregen) häufig den Lavaströmen vorausgehen. Der Trachyt-Tuff scheint ihm der älteste der vulkanischen Ausbrüche dieser Gegend zu sein, da er nicht den Charakter eines aus festem älteren Trachyte hervorgegangenen Trümmergesteins an sich trägt, und von Trachvtgängen durchsetzt wird. Ebenso ist es auch bei Siegburg, wo Basaltgänge in dem Basalt-Tuff vorkommen. Die Stücke vom festen Trachyt, welche in dem Trachut-Konglomerate vorkommen, werden mit den Bomben verglichen, welche sich so häufig in den Tuffbildungen der Umgegend des Laacher See's und der Eifel finden. Dieselben sind oft völlig identisch mit Trachvt-Abänderungen, welche in den benachbarten Bergen anstehen, aber sie sind auch sehr oft ganz verschieden von irgend einer Abänderung, welche als anstehend bekannt ist. Horner räumt übrigens das Vorkommen von trümmerartigem Trachyt - Konglomerat ein, und führt namentlich dasjenige am Wege von Broich nach Vinxel, welches Massen von Basalt und Nieren von thonigem Sphärosiderit enthält, als ein solches an.

Dieser Ansicht von Horner stimmt auch der Dr. G. vom Rath bei, indem er behauptet, dass die Hauptmasse des Trachyt-Konglomerates, besonders die mächtigen Ablagerungen im Thale des Mittelbachs von höherem Alter sind, als die Berge festen Trachyts. Für diese Behauptung führt derselbe drei Beweise an: die

Trachytgänge im Konglomerate, die Lagerung desselben und die darin enthaltenen Einschlüsse.

Trachytgänge im Konglomerate sind nach demselben fünf bekannt, von welchen er bei zweien, nämlich bei dem am Fusse des Brüngelsberges und bei dem zwischen dem Lohrberge und dem nördlichen Scheerkopfe einen Zusammenhang mit den in der Nähe hervorragenden Trachytkuppen für unzweifelhaft hält.

In Bezug auf die Lagerung des Konglomerates auf dem Trachyt führt er zwei Punkte an: den oberen Külsbrunner Steinbruch, wo der feste Trachyt das Konglomerat überlagert; die Grenze fällt in St. 3 mit 55 Grad gegen S.-W. und die Vogelskaue. wo das Konglomerat theils unter, theils an dem festen Trachyt liegt; die Grenze fällt in St. 12 mit 75 bis 80 Grad gegen N. und richtet sich in der Höhe auf und ihre Fläche hat auf die Absonderung des Trachyts gewirkt. Derselbe räumt zwar ein, dass das Konglomerat an einigen Punkten auf dem Trachyt ruhe, ist aber der Ansicht, dass bei der eruptiven Bildung des im Liegenden auftretenden Trachytes aus dieser Lagerung kein Schluss auf ein höheres Alter gemacht werden kann.

Die Bruchstücke festen Trachyts im Konglomerate gehören dem Rosenauer Trachyte an, welcher nach seiner Angabe gar nicht anstehend in dieser Gegend auftritt, dagegen fehlen in den Konglomerat-Schichten des Ofenkuhler Berges, welche sich an den nördlichen Gehängen der Wolkenburg, des Schallen- und Geisberges ausdehnen, Stücke der Wolkenburger und der Drachenfelser Trachyt-Abänderung, welche doch vorhanden sein müssten, wenn jene Berge das Material zu jenen geliefert hätten. Der Dr. G. vom Rath ist der Ansicht, dass wenn diese Beweise noch nicht genügen sollten, die Hindeutung auf Konglomerate und Tuffe von un-

zweiselhaft selbstständiger Bildung zur Ausklärung auch der Tuffschichten des Siebengebirges beitragen wird. Er verweist auf die Tuffe im Gebiete des Laacher See's, welche um Rieden und Weibern eine ausgedehnte und mächtige Decke bilden und meint, dass so wie hier die Tuffmassen einem selbstständigen Ausbruche ihre Entstehung verdanken, auch trotz der wesentlichen Verschiedenheit beider Oertlichkeiten im Siebengebirge ein eigenthümlicher Ausbruch trachytischen Materials angenommen werden müsse, welches in Schichten abgelagert als Trachyt-Konglomerat erscheint.

Wenn auch weiter unten noch einige der hier berührten Punkte eine nähere Erläuterung finden werden, so mag doch hier schon hervorgehoben werden, dass nach der eigenen Behauptung des Dr. vom Rath die Bildung und Erstarrung des Trachyts von der Kl. Rosenau vor der Entstehung des Konglomerates erfolgt ist. Es sind also nach ihm nur die beiden Trachyt-Abänderungen vom Drachenfels und von der Wolkenburg jünger als das Trachyt-Konglomerat. Da nun gar nicht zu bezweifeln ist, dass die Trachytgänge im Konglomerat sehr wohl jünger sein können, als die grossen Trachytmassen, wie er dies von dem Trachytgange im oberen Külsbrunner Steinbruche selbst angiebt und wie diess aus dem Auftreten der Trachytgänge in dem festen Trachyt mit grosser Wahrscheinlichkeit folgt, so beweisen sie um so weniger, als der Zusammenhang der Gänge und der grössern Massen keineswegs mit einiger Sicherheit nachgewiesen ist. Die Auflagerung des Konglomerates findet an mehreren Stellen auf grössere Erstreckungen auf dem Trachyt statt, woraus nothwendig folgt, dass der letztere älter ist, mag demselben irgend welche Bildung zugeschrieben werden. Ein Unterschied zwischen lokalen Konglomeratbildungen, wie sie

Zehler*) als Anschwemmungs-Konglomerat anführt und die auch Dr. G. vom Rath für jünger oder gleichalterig mit den Kuppen festen Trachyts hält und der grossen Masse des Trachyt- und Basalt-Konglomerates im Siebengebirge ist nicht vorhanden, und aus dem Mangel an Einschlüssen gewisser Trachyt-Abänderungen in dem Konglomerate kann ein sicherer Schluss auf die relativen Alters-Verhältnisse derselben nicht gemacht werden.

Auflagerung des Trachyt-Konglomerates auf Trachyt.

Ganz entschieden ist die Auflagerung des Trachyt-Konglomerates auf festem Trachyt an dem westlichen Abhange der Rosenau in dem jetzt verlassenen Steinbruche nicht weit von dem Wege, welcher vom Stenzelberge nach Königswinter führt. Das Konglomerat ist in dem Eingange zu dem Steinbruche durchschnitten und die Grenze beider Gesteine ist an dem westlichen Steinbruchsstosse auf eine ziemliche Länge entblösst. Das Streichen derselben ist St. 11½ und das Einfallen oben mit 40° und unten auf der Sohle des Bruches mit 65° also zunehmend gegen die Tiefe.

Ebenso ist diese Auflagerung des Trachyt-Konglomerates auf Trachyt in dem Steinbruche blossgelegt, welcher sich in der Schlucht befindet, die zwischen dem Schallenberge und dem Bolvershahn ins Rhöndorfer Thal hinabzieht. Das Einfallen der Grenze ist flach gegen N. gerichtet.

An dem südlichen Gehänge der Kt. Rosenau (Remscheid) gegen den Mittelbach hin wird der von diesem Punkte so oft angeführte Trachyt von Trachyt-Konglomerat bedeckt und zwar nach allen Seiten hin.

^{*)} A. a. O. S. 37 - 40.

Noch verdient hier der grössere Steinbruch an der Westseite des Bolvershahns angeführt zu werden. dem südlichen Eingange zu demselben ist ein sehr eigenthümliches Trachyt-Konglomerat durchschnitten, welches auf dem festen, mit etwa 60 bis 65° westlich einfallenden Trachyt aufliegt. In einiger Entfernung von dieser Grenze scheint das Konglomerat mit etwa 15 bis 20° gegen W. einzufallen, in der Nähe der Grenze ist die Schichtung nicht deutlich genug, um bestimmt werden zu können. Dieses Konglomerat scheint hauptsächlich aus dem verwitterten Trachyte des Bolvershahns selbst zu bestehen, in dem einzelne stumpfkantige Trachytstücke inneliegen. Der Trachyt dieses Berges ist so sehr zur Verwitterung geneigt, dass die Steine auf den Feldern vielfach ganz zerfallen und eine Masse liefern, welche dem Konglomerate ziemlich ähnlich ist. Die Verbreitung dieser Partie des Trachyt-Konglomerates möchte ebenfalls sehr beschränkt sein, da es an dem kleinern, südlich gelegenen Steinbruche nicht aufgeschlossen ist.

Zwei Punkte, welche Dr. G. vom Rath aufgefunden hat, bestätigen die hieraus zu ziehenden Schlüsse vollkommen. Der eine ist die sehr kleine Höhe von der Wolkenburger Trachyt-Abänderung in der Thalebene nördlich der Wolkenburg, welche sich inselförmig aus umlagernden Schichten des Trachyt-Konglomerates emporhebt, mithin die Auflagerung des letzteren auf dem festen Trachyte nachweist. Der andere Punkt ist nicht weit davon entfernt, an der Wiemerspitze lagert eine sehr kleine Masse von Trachyt-Konglomerat auf dem festen Trachyt des Wolkenburger Trachyts. Die örtlichen Verhältnisse sprechen hier durchaus gegen die Ansicht als sei der im Liegenden befindliche eruptive Trachyt jünger als die aufgelagerten Konglomeratschichten, welche

nur eine dünne, von ihrem ursprünglichen Zusammenhang durch Erosion getrennte Schale bilden.

Es sind diess bei der grossen Entwickelung, welche die Grenze zwischen dem Trachyt und Trachyt-Konglomerate besitzt, allerdings nur wenige Punkte, wo die Auflagerung des Konglomerates auf dem festen Trachyt wahrgenommen wird. Wenn aber das Verhalten hiernach beurtheilt werden soll, so muss es mindestens für sehr wahrscheinlich gehalten werden, dass auf der ganzen Erstreckung vom nördlichen Abhange des Drachenfelsens an auf der nördlichen Seite der zusammenhängenden Trachyt-Partie über den Stenzelberg und Oelberg fort bis zur Perlenhardt das Konglomerat auf dem Trachyt aufliegt.

Aber schon aus den wenigen, deutlich aufgeschlossenen Stellen folgt, dass ein ansehnlicher Theil des Trachyt-Konglomerates jünger ist, später entstanden als die grösseren Massen des Trachytes — ohne dass hieraus unmittelbar ein Schluss auf die Bildungsweise des Trachyt-Konglomerates gemacht werden kann. Denn selbst wenn dasselbe aus ausgeworfenen vulkanischen Massen gebildet sein sollte, so könnten die Ausbrüche, welche es geliefert haben, sich auch später, nach der Entstehung der festen Trachyte zugetragen haben.

Trachytgänge im Trachyt-Konglomerat.

In dem Trachyt-Konglomerate sind fünf Gänge von festem Trachyt bekannt. Einen führt Zehler*) an, derselbe ist an der nördlichen Seite der Ittenbacher Hölle unter dem Margarethen Kreuz durch den Versuch eines Steinbruchbetriebes entblösst.

^{*)} A. a. O. S. 110 u. 111.

Derselbe besitzt eine Mächtigkeit von 20 Fuss, streicht St. 111/2 und fällt mit 60° gegen O. ein. Derselbe ist in der Mitte säulenförmig abgesondert. Die Säulen stehen winkelrecht gegen die Saalbänder. ihrer Nähe greift eine plattenförmige Absonderung Platz. Die Grundmasse des Gesteins ist perlgrau, schuppig, etwas seidenglänzend, der Feldspath tritt in kleinen weissen, nicht sehr zahlreichen Krystallen auf. Hornblendesäulen sind ziemlich häufig, ein Theil derselben ist in ein weiches, gelbes Mineral (Speckstein oder Steatit) ganz umgeändert. Selten finden sich Hornblendesäulen. von denen nur ein Theil diese Umänderung erlitten hat. Glimmerblättchen fehlen niemals ganz, wenn sie auch klein oder selten sind. Auf den Absonderungsflächen treten vielfach Mangandendriten auf. Unter den losgebrochenen Steinen finden sich auch einige andere Trachyt-Abänderungen, doch ist nicht mit Bestimmtheit zu ermitteln, dass diese ebenfalls aus dem Gange herriihren.

Einen zweiten Trachytgang in dem Konglomerate erwähnt Horner*). Derselbe steht an dem Wege an, welcher von dem Löwenburger Hofe zwischen dem Lohrberge und Scheerkopfe über den Ittenbacher Kottnebel nach Lahr und nach dem Margarethen-Kreuz führt.

Die Mächtigkeit desselben beträgt 5 bis 6 Fuss; das Streichen ist zwischen St. 12 und 1, das Einfallen scheint nahe seiger zu sein. Derselbe bildet auf der Westseite des Weges eine kleine, sich am Abhange aufwärts ziehende Felsreihe, die Absonderung ist unregelmässig. Die Grundmasse ist grau mit vielen kleinen weissen Feldspathflecken und enthält grosse Sanidin-Krystalle, viele Glimmertafeln und Hornblende sehr spar-

^{*)} A. a. O. S. 439.

sam. Das Trachyt-Konglomerat, welches diesen Gang durchsetzt, ist von brauner Farbe, enthält sehr viele Stücke von Devonsandstein, deren Oberfläche mit einem schwarzen Mangan-Ueberzuge bedeckt ist*).

In demselben Wege zwischen der Löwenburger Tränke und dem Löwenburger Hofe setzt wieder ein dritter Trachytgang von 3 und 4 Fuss Mächtigkeit in dem weissen gewöhnlichen Trachyt-Konglomerate auf.

Der Trachyt enthält ziemlich grosse, aber dünne, gelbliche, Sanidin-Krystalle, deren grössere Seitenflächen eine ungefähr parallele Lage haben und dadurch dem ganzen Gesteine ein flasriges Ansehen geben; dieser Gang ist nur an der nordwestlichen Seite des Weges sichtbar. Ganz nahe bei demselben, nur einige Fusse davon entfernt, tritt ein Basaltgang auf. Die Streichungslinie dieses Ganges hat noch nicht ermittelt werden können.

Der vierte Trachytgang steht in dem Wege von Rhöndorf nach dem Löwenburger Hofe, am Fusse des Brüngelsberges an, er hat eine Mächtigkeit von 4 Fuss, streicht St. 2 bis 3 und fällt mit 75 bis 80° gegen O. ein.

Eine bestimmte Absonderung ist an demselben nicht zu beobachten. In der grauen Grundmasse befinden sich viele breite unregelmässige, in parallele Streifen liegende Blasen, die mit kleinen Rhomboedern von Braunspath oder Spatheisenstein bekleidet oder erfüllt sind, welche aber in gelblich rothen Eisenocker umgeändert sind; dabei enthält dieselbe Oligoklas-Krystalle, Hornblende und Glimmer.

Im Schlüsselbunn auf der rechten Seite der Schlucht, worin der Schlüsselpitz liegt, in einem nach Franken-



^{*)} Zehler, S. 117.

forst führenden Hohlweg, scheint ebenfalls ein Trachytgang im Trachyt-Konglomerat vorzukommen und in der Sohle dieses Weges anzustehen. Die Seitenwände desselben sind jedoch nicht aufgeschlossen, und bleibt dieses Vorkommen daher zweifelhaft. Der Trachyt ist von grauer Farbe, feinkörnig, enthält kleine Glimmerblättchen. Unmittelbar dabei kommt ein Basaltgang vor, der weiter unten näher beschrieben werden soll.

Der letzte Trachytgang findet sich in dem oberen, jetzt verlassenen Steinbruch am Külsbrunnen. Das Gestein desselben ist früher als Basalt betrachtet und so von Zehler, Horner und mir beschrieben worden. Nach der Untersuchung des Dr. G. vom Rath ist dasselbe aber Trachyt. Dieser Gang durchsetzt das Trachyt-Konglomerat und den festen Trachyt, welcher die eigenthümliche Abänderung des Trachyts vom Drachenfels bildet und sich durch sein Ansehen von allen übrigen Abänderungen unterscheidet. Derselbe streicht in St. 9 und fällt mit 70 Grad gegen S-W. ein. Er ist durchschnittlich 5 Fuss mächtig, aber bauchig und wellenförmig, so dass die Mächtigkeit nicht überall gleich ist. Am nordwestlichen Stosse des Einschnitts trennt er den Trachyt von dem Konglomerate, am südwestlichen Stosse dagegen befindet er sich ganz im Trachyt. Das Gestein des Ganges ist säulenförmig abgesondert, die Säulen stehen winkelrecht gegen die Saalbänder, dabei ist dasselbe äusserst verwittert, wodurch die genauere Vergleichung erschwert wird, von rostbrauner Farbe; die Säulen sind dabei in dünnschalige Kugeln aufgelöst, deren Kern noch etwas fester ist*). Die thonige Masse enthält zahlreiche bis Zoll grosse Hornblende-Krystalle; oft je zwei schief durch einander gewachsen. Diese

^{*)} C. Vogel, a. a. O. S. 4 Tab. IV. 1.

Krystalle sind gänzlich zu einer gelblich grünen Erde verändert. Die glattflächigen Eindrücke derselben erhalten sich auch bei völliger Zerstörung. Wo das Gestein frischer ist, enthält es Kalkspathmandeln, die bei fortschreitender Verwitterung zerstört sind und hohle Räume zurücklassen. Nach der Ansicht des Dr. G. vom Rath gehört dieses Ganggestein der Abtheilung des Trachyts von der Wolkenburg an und möchte im frischen Zustande mit dem schwarzen Trachyte identisch sein, welcher am nördlichen Abhange der Löwenburg ansteht.

Diese Trachytgänge sind entschieden jünger als das Trachyt-Konglomerat und beweisen also, dass auch nach der Ablagerung dieses Konglomerates die Trachytbildung noch fortgedauert hat. Die Stellen, wo diese Gänge in dem Konglomerate vorkommen, sind übrigens so wenig von dem festen Trachyte entfernt, dass wohl angenommen werden muss, dass sie entweder den festen Trachyt ebenfalls durchsetzen, oder mit demselben sonst in irgend einer Beziehung stehen, aber die Entblössungen reichen nicht so weit, um diess zu beobachten.

Trachytgänge im Trachyt.

Nur an einer Stelle führt Zehler*) einen Trachytgang in festem Trachyt an; in dem Wege, welcher von Honnef an der südöstlichen Seite des Buckeroth nach der Löwenburg führt. Das Gestein des Ganges ist dem Trachyte des Drachenfels gleich; das Nebengestein ist

^{*)} A. a. O. S. 168. Es ist mir bisher nicht möglich gewesen, diese Stelle aufzufinden, obgleich ich viele Mühe darauf verwendet habe; auch Dr. G. vom Rath ist es nicht gelungen.

ein dunkelgrauer, Hornblende reicher Trachyt, der der Abänderung des Trachytes der Breiberge angehört und sich also sehr wesentlich von dem Gesteine des Ganges unterscheidet.

Zwei hierhergehörende, sehr wichtige Stellen hat Dr. G. vom Rath beschrieben. Der Gipfel des Wasserfalls besteht, wie oben angegeben aus der Trachyt-Abänderung vom Drachenfels. Südöstlich vom Gipfel tritt eine kleine Kuppe von der Trachyt-Abänderung der Wolkenburg auf, wie dieselbe auch die benachbarte Rosenau bildet. Diese Kuppe ist das obere Ende eines 30 bis 40 Fuss mächtigen, mit mauerförmigen Felsen sich erhebenden Ganges, welcher am Abhange bis zur Thalsohle des Mittelbachs verfolgt werden kann. Das Streichen desselben ist St. 11, das Einfallen scheint senkrecht zu sein. Das Gestein ist porös, und enthält zollgrosse Hornblende-Krystalle. Die Grenze des Ganges mit dem Nebengestein ist an der Ostseite, etwa in der Mitte der Längenerstreckung entblösst. Die beiden Gesteine sind in ihrer unmittelbaren Berührung unverändert, zwischen denselben ist kein Konglomerat vorhanden.

Eine ähnliche gangförmige Bildung findet sich am südlichen Abhange des Schallenberges, ebenfalls in der Trachyt-Abänderung vom Drachenfels, aber nicht weit entfernt von der Grenze derselben und der dunkeln Wolkenburger Trachyt-Abänderung am Bolvershahn. Das Streichen dieses Ganges ist in St. 12; die Mächtigkeit geringer als diejenige des so eben beschriebenen Ganges am Wasserfall, aber wegen mangelnder Entblössungen nicht genau zu ermitteln; die Erstreckung ist nicht bis in das Rhöndorfer Thal zu verfolgen. Das Gestein des Ganges ist demjenigen des Bolvershahns durchaus ähnlich und daher wahrscheinlich, dass beide in einiger Tiefe zusammenhängen.

Aus dem Verhalten dieser beiden letzten Punkte ergiebt sich mit Bestimmtheit, dass der Trachyt von der Abänderung der Wolkenburg gangförmig später gebildet worden ist, als die Hauptmasse des Trachyts vom Drachenfels. Die Wahrscheinlichkeit, dass dies auch von der grössern Masse des Trachyts von der Wolkenburg gilt, wird durch eine weitere Beobachtung des Dr. G. vom Rath erhöhet, nach welcher die unmittelbare Berührung der beiden Trachyt - Abänderungen in einem Hohlwege an dem Rücken sichtbar ist, welcher die Rosenau mit dem Wasserfall verbindet. Die Grenzfläche streicht St. 11 und setzt senkrecht nieder. Der Trachyt vom Drachenfels ist an der Grenze sehr verwittert, der Trachyt von der Wolkenburg plattenförmig, der Grenzfläche parallel abgesondert. Diess deutet darauf hin, dass hier diese letztere Trachyt-Abanderung jünger ist, als der Trachyt vom Drachenfels. Dagegen ist aus dem Gange am Buckeroth zu folgern, dass die Trachyt-Abänderung vom Drachenfels gangförmig sich später gebildet hat, als die der Wolkenburger Abanderung angehörende Trachytmasse der Breiberge und des Bucke-Diese beiden Erscheinungen werden auch nicht als widersprechend betrachtet werden können, wenn berücksichtigt wird, wie die Beschaffenheit der aus einem, und demselben Vulkane empordringenden Lavaströme mehrfach wechselt.

Abweichendes Verhalten des Trachyt-Konglomerates gegen den Trachyt.

Wenn es hiernach feststeht, dass es Trachyt giebt, welcher jünger als das Trachyt-Konglomerat ist, so erhalten diejenigen Punkte um so mehr Bedeudung, an welchen das Konglomerat unter dem Trachyte liegt. Es sind zwei solcher Stellen bekannt, die eine befindet sich an dem Einschnitte, welcher zu dem Külsbrunner Steinbruch führt. Die Grenze des Trachytes streicht hier St. 9 und fällt mit 55° gegen S.-W. ein, so dass das Konglomerat unter dem Trachyte liegt. Der eben beschriebene Trachytgang setzt in der Nähe durch, so dass derselbe an dem nordwestlichen Stosse des Einschnittes den Trachyt vom Trachyt-Konglomerate grade trennt.

An dem südwestlichen Stosse befindet sich der Trachytgang dagegen ganz im Trachyte selbst und berührt kaum noch in der Sohle das Konglomerat. In demselben sind an dieser Stelle keine Trachytstücke zu finden, welche mit der ausgezeichneten Abänderung vom Külsbrunnen übereinstimmen, sondern nur Trachyte mit grossen Sanidin-Krystallen und Glimmertafeln. Der Trachyt gränzt zwar an den an, welcher von dem westlichen Fusse der Löwenburg bis zum westlichen Ende des Breiberges reicht, obgleich wie oben bereits angegeben, beide sich durch ihre Zusammensetzung wesentlich von einander unterscheiden und steht auch mit der grossen Partie auf der rechten Seite des Rhöndorfer Thales in unmittelbarer Verbindung.

Das Trachyt-Konglomerat muss dagegen von hier gegen N.-W. in sehr geringer Entfernung aufhören, denn in dieser Richtung liegt der untere Külsbrunner Steinbruch. in welchem nur fester Trachyt ansteht. Wie sich daher die westliche Grenze dieser Partie von Trachyt-Konglomerat gestaltet, ist nicht zu ermitteln. Gegen O. setzt dasselbe an den Abhängen des Rhöndorfer Thales nach dem Löwenburger Hofe fort, ohne dass hier weitere bestimmte Aufschlüsse über seine Lagerungs-Verhältnisse zu erhalten wären, als der bereits oben erwähnte Trachytgang am Fusse des Brüngelsberges ge-

währt. Nach den Oberflächenverhältnissen möchte man fast geneigt sein, anzunehmen, dass diese Konglomeratpartie dem umgebenden Trachyte aufgelagert wäre.

Die andere Stelle dieser Art zeigt sich in dem Eingange zum Steinbruch Nr. 1. in der Vogelskaue am südlichen Abhange der Wolkenburg nach dem Rhöndorfer Thale hin. Die Grenze zwischen dem Trachyte und dem Konglomerate streicht St. 6 und fällt mit 75 bis 80° gegen N., richtet sich in der Höhe ganz seiger auf und mag sich auch wohl etwas überbiegen, so dass hier das Konglomerat unter und an dem festen Trachyt liegt. Es bildet eine nicht sehr starke Schale an dem Abhange des Berges an dem Trachyte. Die Schichtung desselben ist zwar bei starker Zerklüftung nicht ganz deutlich, doch scheint sie in dem ganzen Einschnitte der Trachytgrenze ziemlich parallel zu sein. Gegen O. kann diese Konglomeratpartie nicht sehr weit fortsetzen. denn hier liegt der Steinbruch Nr. 2., in dem nur der feste Trachyt zu bemerken ist. Gegen W. nach dem Drachenfels hin, tritt in gleicher Höhe am Abhange ebenfalls in geringer Entfernung Trachyt auf. Wie weit das Konglomerat am Bergabhange abwärts gegen das Rhöndorfer Thal aushalten mag, ist mit Bestimmtheit nicht zu beobachten, und nur gewiss, dass der untere Theil dieses Abhanges von Devonschichten gebildet wird.

Wenn nun auch bei der sehr steilen Grenze beider Gebirgsarten angenommen wird, dass der Trachyt auf dem Konglomerate aufliegt, so ist doch bei der geringen Verbreitung, welche dasselbe hier besitzt, keine entscheidende Ansicht hieraus abzuleiten.

Es muss hier noch daran erinnert werden, was bei der Absonderung des Trachyts bereits weiter oben bemerkt worden ist. dass in der Nähe der Grenze die Absonderung des Trachyts winkelrecht gegen dieselben steht. Diese Erscheinung spricht dafür, dass der Trachyt an dieser Stelle jünger ist, als das Trachyt-Konglomerat, indem seine Absonderung sich nach der Lage der Grenze gegen das Konglomerat gerichtet hat.

Aus der steilen, beinahe senkrechten Grenze des Trachytes gegen das Konglomerat folgt, dass wenigstens nach der Bildung dieses letztern hier noch bedeutende Hebungen stattgefunden haben müssen. Dieselben müssen aber auf wenige Oertlichkeiten in der Weise beschränkt gewesen sein, dass aufgerichtete Schichten die Folge waren, denn beinahe überall, wo die Lagerung der Schichten des Braunkohlengebirges und des Trachyt-Konglomerates erkennbar ist, liegen dieselben entweder ganz horizontal oder besitzen nur eine sehr geringe Neigung.

Bildungsweise des Trachytes.

Wenn bereits oben die Ansicht ausgesprochen und begründet worden ist, dass der Trachyt lange nach der Ablagerung und der Aufrichtung der Devonschichten aus denselben an die Oberfläche hervorgetreten ist, und sich ergeben hat, dass die Abänderung des Trachyts vom Drachenfels älter ist, als diejenige von der Wolkenburg, so sind doch keine Aufschlüsse über die Bildungsweise und über die Art des Ausbruches dieser Trachyte erhalten worden. Die Vergleichung verschiedener Gegenden und ganz besonders solcher Stellen, wo die Bildungsweise ähnlicher Gesteine mit Bestimmtheit erkannt werden kann, ist von der grössten Wichtigkeit und es verdient daher die von George Hartung*) aufgestellte Ansicht, dass die Hauptmasse der Trachyte des Sieben-

^{*)} Die Azoren, S. 211 bis 216. Taf. VIII. Fig. 1, 2. 3.

gebirges einem mächtigen Lavastrome angehöre, besondere Aufmerksamkeit. Derselbe vergleicht die Masse mit den Trachytströmen der Caldeira de S. Barbara auf Terceira, besonders mit den Trachytlaven, die an der Westküste dieser Insel die Ponta da Negrita und die Ponta de Sereta bilden. Die Unterlage der Trachyte im Siebengebirge bilden die Devonschichten, deren Oberfläche theils von O. gegen W. theils von S. gegen N. abfällt. Dieser Neigung folgt auch die mächtige Trachytdecke. Sie bildet eine Masse, die sich bei einer Breite von 500 Ruthen in der Richtung von O. gegen W. 700 Ruthen weit erstreckt und über welche zwei verhältnissmässig schmale Zweige 500 bis 600 Ruthen nach W. und N. hinausreichen. Die grösste Mächtigkeit erlangt diese Masse in dem centralen Theile am Lohrberge. Die Stelle, an welcher die Trachyte hauptsächlich und am massenhaftesten heraufdrangen ist also in jenem centralen Punkte zu suchen und anzunehmen, dass sie wenigstens theilweise an den sanft geneigten Abhängen der Devonschichten herabflossen. Die beiden Arme, die sich von der Hauptmasse nach N. und W. erstrecken, unterscheiden sich von den mächtigen Trachytströmen der Insel Terceira durch die ungleiche Höhe ihres ausgedehnten Kammes. Die Sättel, welche die Kuppen trennen und durch die einschneidenden Thalspalten gebildet werden, das zersägte Ansehen dieser Trachytpartie ist wahrscheinlich in einem nicht unbedeutenden Maasse durch die Erosion bedingt. Der Trachyt am Drachenfels, wo er plötzlich tief bis gegen das Ufer des Rheins herabsetzt, macht ganz den Eindruck als habe er sich in ähnlicher Weise wie am Pico de Sereta auf Terceira über einen steilen Abhang ergossen.

Es bedarf nur allein der Hinweisung auf die wesentliche Verschiedenheit des Trachyts vom Drachenfels und von der Wolkenburg, auf die Lage dieser letzteren, auf die Trachyt-Abänderungen vom Külsbrunnen, dem Brüngelsberge und der Löwenburg und deren gegenseitigen Lage, um mit Entschiedenheit der Annahme entgegen zu treten, dass die Hauptmasse der Trachyte im Siebengebirge einem Ausbruche am Lohrberge und einer stromartigen Verbreitung von hier aus nach dem Drachenfels und nach dem Stenzelberge ihre Entstehung und ihre Lagerung verdankt.

Hartung räumt zwar ein, dass sich die Richtigkeit dieser Annahme nicht beweisen lasse, aber er behauptet, dass sich ebenso wenig darthun lässt, dass die Trachyte überall da, wo sie anstehen, auch aus der Tiefe heraufgedrungen sein müssen. Wenn nun jene Annahme nicht aufrecht erhalten werden kann, so folgt daraus noch keinesweges, dass die letzte überall für maassgebend gehalten werden müsse. Sehr richtig bemerkt derselbe, dass die mächtigen Trachytlaven auf Terceira durch die Art ihres Auftretens andeuten, dass beide Momente: das Heraufdringen aus der Tiefe und die Fortbewegung an der Oberfläche in Erwägung zu ziehen sei. Denn nicht immer sind dort die Trachvtlaven aus einer scharf begrenzten Oeffnung hervorgedrungen und haben sich von einem Punkte aus, der Abdachung des Gebirges folgend in mächtigen Massen fortbewegt. Es scheint vielmehr, dass das Gebirge sich zuweilen in Spalten öffnete, die an ihren weitesten Stellen den Trachytlaven den Durchgang gestatteten. An der Caldeira de S. Barbara tritt die Trachytlava einmal auf dem Gipfel des Domes, dann unterhalb desselben zu Tage; die kuppenartigen Erhebungen an dem oberen Theile des grossen Stromes scheinen anzudeuten, dass die flüssige Masse aus mehren untergeordneten Oeffnungen hervorgepresst ward,

über welchen sie dann schliesslich zu einem zusammenhängenden Strome erstarrte. In solcher Weise könnten sich auch im Grossen und Ganzen die Verhältnisse während der Entstehung der Trachytpartie des Siebengebirges gestaltet haben, die in der Art ihres Auftretens eine unverkennbare Uebereinstimmung mit den Trachytströmen von Terceira erkennen lässt.

Bei den letztern ist wenigstens eine ähnliche massenhafte Anhäufung des vorhandenen Materials, sowie eine Erstarrung zu Formen wahrzunehmen, die seitlich von steilen Abhängen begrenzt sind und eine im Vergleich zur Höhe nicht bedeutende Ausdehnung in die Länge und Breite erlangen. Es ist hierbei nur daran zu erinnern, dass Hartung selbst vorher auf die Wirkung der Erosion bei der äusseren Gestaltung der Trachytmassen im Siebengebirge verwiesen hat und dass gewiss mit Recht die Oberflächengestalt derselben nicht von der ursprünglichen Bildung, sondern lediglich von viel späteren, zerstörenden Erscheinungen abgeleitet werden darf. In der Massenentwickelung werden die Trachytströme von Terceira von dem Trachyte des Siebengebirges keineswegs in einem Grade übertroffen, der einen Vergleich ausschliessen dürfte. Die Längenausdehnung derselben von 1250 bis 1300 Ruthen wird von manchen Trachytströmen erreicht oder sogar übertroffen. Die Mächtigkeit des Trachytes im Siebengebirge beträgt in den äussersten Fällen kaum etwas mehr als das Doppelte des senkrechten Abstandes, der in Terceira beobachtet wurde, welcher letztere von der Trachytmasse des Drachenfels nur um 100 Fuss, also um etwa ein Viertel ihrer ganzen senkrechten Höhe übertroffen wird, während manche Laven wiederum entschieden viel mächtiger sind, als die Trachyte, welche am Stenzelberge und an anderen Oertlichkeiten anstehen.

Die Gesammtmasse der Trachytströme auf Terceira, die in Gestaltung, Zusammensetzung und Lagerungsverhältnissen eine entschiedene Uebereinstimmung erkennen lassen, ist viel beträchtlicher, als diejenige der Trachyte des Siebengebirges. Ja es dürfte sogar die Masse von nur solchen Strömen, welche hinsichtlich des übereinstimmenden Grades der Frische in engeren Grenzen gleichen Alters sind, dem Volumen der Trachyte gleichkommen, die im Siebengebirge auf einem Raume zusammengehäuft anstehen, der im Vergleich zu einer Fläche von 1½ Meile Breite und 2½ Meile Länge (3½ Quadrat-Meilen) klein ist, auf welcher die Trachytlaven von Terceira in Zwischenräumen über einer gewöhnlich viel stärker geneigten Grundlage ausgebreitet sind.

In den Umgebungen des Lohrberges, wo die Hauptmasse der Trachyte zusammengehäuft ist, sondern sich einzelne Partieen deutlich genug ab, obschon diese Erscheinung nicht in dem Maasse hervortritt, als sie sich bei den Trachytströmen von Terceira deutlich verfolgen lässt, wo dieselben an einanderstossend die Oberfläche der früher entstandenen Gebirgsmasse bedecken. Wenn dabei der wesentliche Unterschied der Trachyt-Abänderung vom Drachenfels, welche die Hauptmasse des Lohrberges vom Schallenberge bis zur Perlenhardt zusammensetzt und der schwarzen Trachyt-Abänderung an der Löwenburg, Brüngelsberg und den Scheerköpfen berücksichtigt wird, so tritt hier die Sonderung in einzelnen Partieen wahrscheinlich sehr viel stärker und bestimmter hervor, als diess bei den gleichartigen Trachyten von Terceira der Fall ist.

Basaltgänge im Trachyt-Konglomerate und im Trachyt.

Wenn nur eine geringe Zahl von Trachytgängen in dem Trachyt-Konglomerate bekannt ist, so ist dagegen die Zahl der Basaltgänge in demselben um so grösser. In Bezug auf ihre Lage unterscheiden sie sich dadurch von den Trachytgängen, dass sie nicht wie diese auf die Nähe grösserer Massen desselben Gesteins beschränkt sind, sondern in grösserer Entfernung davon auftreten. Die erste Nachricht von denselben hat Noeggerath*) gegeben, und den Basaltgang beschrieben, welcher auf der linken Seite des Mittelbachs, oberhalb des Wintermühlenhofes und in dem Hohlwege nach den Ofenkuhlen an der Winterheller Seite (Alte Bruch und Koppmannsbruch) das Trachyt-Konglomerat durchschneidet.

Derselbe ist vor Kurzem durch die Anlage eines neuen Weges vom Wintermühlenthale nach dem Margarethen-Kreuze vollständiger aufgeschlossen worden, als diess früher der Fall war. Der Gang ist 6 Fuss mächtig, streicht St. 11 und fällt mit 60° gegen W. unmittelbar am Ausgehenden ein. Aber in einiger Tiefe wendet sich das Fallen mit 80° gegen O. und bleibt so weit als die Entblössung reicht. Das Trachyt-Konglomerat in der Nähe des Ganges fällt mit 20° gegen W. ein. Nördlich von dem neuen Wege ist ein kleiner Steinbruch zur Gewinnung von Strassen-Material auf dem Gange eröffnet. In dem 8 Fuss tiefer gelegenen



^{*)} Gänge verschiedener Art in Trapp-Porphyr-Konglomerat des Siebengebirges Rheinl.-Westph. I. S. 127—140. Zehler, a. a. O. S. 131 beschreibt diesen Gang sehr ausführlich.

Bache steht der Basalt an und lässt sich an dem südlichen, etwa 12 Fuss hohen Ufer verfolgen. Die dünnplattenförmige Absonderung den Saalbändern parallel ist höchst ausgezeichnet, aber auch dünne Säulen zeigen sich in der Mitte des Ganges. Am Ausgehenden ist das Gestein sehr verwittert, nach der Tiefe frisch und sehr fest. Hier ist es grobkörnig, von dunkel schwarzgrauer Farbe, enthält viele Augit-Krystalle, ferner Labrador, Olivin, Magneteisen, Magnetkies und wiewohl selten Hvacinth: kleine Einschlüsse von Rosenquarz, in kleinen Blasenräumen gelbgrünen gemeinen Opal, welcher dieselben ganz erfüllt. In dem verwitterten Gesteine ist der Olivin in Speckstein umgeändert und der Labrador ganz aufgelöst. Der Gang lässt sich von dieser Stelle weiter gegen S.-O. verfolgen. Derselbe ist in den Ofenkuhlen selbst bekannt und hängt mit den beiden Basaltgängen zusammen, welche in dem Eingange zum Wirtzenbruch an der Sommerseite entblösst sind. Dieselben liegen hier etwa 33 Fuss auseinander. Der westliche, 3 Fuss mächtig, streicht St. 103/, und fällt mit 800 gegen W. ein, der östliche, 5 Fuss mächtig, streicht St. 111/2 und fällt mit 800 gegen W. ein. Derselbe Gang ist auch in der obersten Ofenkuhle an dem nördlichen Gehänge des Schallenberges, nach Aussage der Steinbrecher, bekannt, aber gegenwärtig nicht sichtbar. Die Länge desselben vom Mittelbach bis zum Wirtzenbruch beträgt gegen 120 Ruthen.

In den Bauen des Altenbruches ist noch ein anderer Basaltgang bekannt, welcher weiter östlich dem erstern parallel in St. 11½ streicht, mit 80° gegen O. einfällt, nur 1 Fuss mächtig, aber dennoch auf dem Rücken des Berges auf eine ziemliche Länge bemerkbar. Westlich von dem ersten Gange ist auf der Höhe des Ofenkuhlenberges nahe an dem westlichen Abhange eine kleine Basaltkuppe vorhanden, die sehr wahrscheinlich das

Ausgehende eines dritten, hier in dem Trachyt-Konglomerat aufsetzenden Ganges bezeichnet und bereits weiter oben angeführt worden ist. Die andern Gänge, welche Noeggerath beschrieben hat, finden sich in dem Hohlwege, die Hölle genannt, welcher von Königswinter über den flachen nördlichen Abhang des Hirschberges, den Wagenberg nach dem Wintermühlenhofe führt. Es kommen hier 5 Gänge vor, welche von O. gegen W. folgende Lage haben:

1. Streich. St. 101/2 bis 81/2, Fall. 750 geg. NO., mächtig 1/2 F.

2.	"	;;	11		80 ,,		22	³ /4 ,, 2 ,,
3.			111/2					
A			61/2 7		750	S		14/-

5. , $11\frac{1}{2}$, 1 , 65° , 0 , $1\frac{1}{2}$, 1

Der zuletzt angeführte Gang ist derjenige, welcher an dem Fusswege auf der nördlichen Seite des tief eingeschnittenen Hohlweges sehr gut entblösst und am zugänglichsten ist; desshalb auch oft ganz allein beobachtet wird. Der Basalt ist ganz verwittert, gelblich braun, in Schalen zerfallend. Derselbe enthält elliptische Blasenräume, mit einem schwarzen Manganüberzuge bekleidet, auch wohl mit Gelbeisenstein ausgefüllt. Dieser 5. Gang durchschneidet den 4. und zwar gerade in der Sohle des Hohlweges, daher auch der Durchschnittspunkt nicht sichtbar ist.

Noeggerath hält die Ausfüllungsmasse desselben für Trachyt-Konglomerat in einem völlig zerriebenen und aufgelösten Zustande, welche auch Braunkohlen umschliesst. Bei so sehr verwitterten Massen ist es schwer zu beurtheilen, welches ihr ursprünglicher Charakter gewesen ist.

Zehler*) führt hier nur die beiden letzten Gänge

^{*)} A. a. O. S. 147.

an und hält die Ausfüllungsmasse beider für vulkanischen Schlamm, dem Trass ähnlich. Wie die Ausfüllungsmasse dieser Gänge auch betrachtet werden mag, so ist gewiss, dass in dem Eingange der südlichsten Ofenkuhle an der Sommerseite mehrere Klüfte, einige Zoll mächtig, in dem Trachyt-Konglomerat auftreten, deren Ausfüllungsmasse ebenfalls aus Trachyt-Konglomerat besteht. Bei einer Gebirgsart, die einen so geringen Zusammenhalt besitzt, dürfte diese Erscheinung auch eben nicht sehr auffallen. Zwischen den beiden oben erwähnten Partieen von Basaltgängen kommt südlich vom Wintermühlenhofe im Hohlwege am Quegstein eine ziemlich mächtige, bereits oben erwähnte Basaltmasse vor, welche den in der Nähe anstehenden Braunkohlensandstein wohl nicht anders als gangartig durchschneiden kann. Gegenwärtig ist diese Stelle ganz verschüttet, welche während einer langen Reihe von Jahren sehr interessante Aufschlüsse darbot und von den Mineralien-Sammlern vielfach besucht wurde. Ein Theil des Basaltes ist gänzlich aufgelöst und in Bol umgeändert; Blasenräume sind mit Kalkspath und Speckstein ausgefüllt. Die Grundmasse ist violetgrau, in der gelbgrüner Speckstein in Ueberzügen, Partieen und unregelmässigen Schnüren vorkommt. In dem zersetzten Basalt liegen wie in dem frischen dieser Oertlichkeit Stücke von Basaltjaspis von hellgrauer Farbe mit kleinen dendritischen Flecken von Mangan. Das hellgelbweissliche veränderte Gestein ist demjenigen gleich, welches auch in den Gängen in der Hölle vorkommt. Derselbe dehnt sich von S. gegen N. aus und trifft nördlich verlängert auf den Basalt des Kutzenberges, am südlichen Abhange des Petersberges, mit dem er so viele Aehnlichkeiten besitzt, dass es wahrscheinlich ist, dass beide Punkte in einem unmittelbaren Zusammenhange stehen,

Alsdann würde auch anzunehmen sein, dass der Basalt des Kutzenberges das Trachyt-Konglomerat gangförmig durchsetzt, wie es mit den Erscheinungen an der Oberfläche völlig übereinstimmt.

In dem Hohlwege, welcher vom Burghofe am nördlichen Fusse des Drachenfelses zwischen dem nördlichen Abhange der Wolkenburg und dem Hirschberge fortläuft, in der Nähe des Bergbrunner Steges setzen drei Basaltgänge, (Horner* sagt vier in einer Entfernung von 75 Fuss), durch das Trachyt-Konglomerat hindurch.

Der westlichste dieser Gänge ist wohl 12 bis 15 Fuss mächtig, streicht St. 113/4 und scheint steil gegen W. einzufallen; die beiden darauf folgenden sind 2 und 3 Fuss mächtig, liegen nur 2 Fuss von einander entfernt und streichen St. 101/2 und scheinen nahe seiger zu stehen. Wenn man sich die Streichungslinie derselben gegen N. verlängert denkt, so treffen dieselben ziemlich genau auf die Stelle in der Hölle, wo dort ebenfalls 3 Gänge in dieser Richtung durchsetzen. Die Entfernung beider Punkte beträgt 250 Ruthen. In dem Zwischenraume ist bis jetzt von diesen Gängen nichts bemerkt worden, es sind aber auch keine Entblössungen vorhanden, und würde daher ein solcher Zusammenhang wohl möglich sein. Der Basalt ist theils frisch, theils sehr verwittert und aufgelöst und enthält Bruchstücke von Thonschiefer mit einem Ueberzuge von grünem Steinmark und Basaltjaspis.

In der Ittenbacher Hölle nahe unterhalb des bereits oben beschriebenen Trachytganges kommt ein Basaltgang in dem Trachyt-Konglomerate vor, der in St. 10¹/₂

^{*)} A. a. O. S. 445.

streicht und mit 60 bis 70 Grad gegen S.W. einfällt und eine Mächtigkeit von 5 Fuss besitzt. Dieselbe scheint nach der Tiefe abzunehmen, doch ist er hier etwas verschüttet. Die Absonderung des Ganggesteins ist plattenförmig den Saalbändern parallel. Es enthält Augit, Olivin und Magneteisen, ist grobkörnig, nähert sich dem Gesteine, welches über den Höfen Lahr an dem nordöstlichen Abhange des Lohrberges ebenfalls wahrscheinlich gangförmig vorkommt. Dasselbe enthält Höhlungen, die in parallelen Streifen geordnet liegen und sehr häufig mit einem schwarzen Mineral, wahrscheinlich Eisen-Chlorit bekleidet und mit Kalkspath oder einem Bronzitähnlichen Mineral erfüllt sind.

In dem nördlichen Theile des Gebirges sind Basaltgänge in dem Trachyt-Konglomerate noch an
folgenden Punkten bekannt. In dem Hohlwege, welcher
von der Abtei Heisterbach nach Heisterbacherrott führt,
an dem nordwestlichen Abhange des Stenzelberges, zwischen diesem und dem Kl. Weilberge, unterhalb eines
Kreuzes, in der Nähe des alten verlassenen Steinbruches
im Trachyt-Konglomerate, welcher unter dem Namen
der Doktorskuhle bekannt ist, waren früher drei nahe
beisammenliegende Basaltgänge im Trachyt-Konglomerate sichtbar. Gegenwärtig sind dieselben durch den
Bau der neuen Strasse verstürzt.

Dieselben streichen in St. 12 und fallen wahrscheinlich sehr steil gegen O. ein. Der westliche und der östliche besitzt eine Mächtigkeit von 5 Fuss, der mittlere von 8 Fuss. Der westliche ist vom mittleren 5 Fuss, der östliche von demselben 14 Fuss entfernt.

Am östlichen Ende von *Heisterbacherrott* ist ein Basaltgang von 4 Fuss Mächtigkeit sichtbar, welcher zwischen St. 11 und 12 streicht und seiger steht.

Der Basalt ist von hellgrauer Farbe, blasig; die

Blasenräume mit Kalkspath erfüllt oder leer; er befindet sich im Zustande der Verwitterung.

Nördlich des Weges, welcher von Oberdollendorf nach Oberpleis über den Langenberg führt, nordwestlich vom Langenbergerhäuschen in einem Nebenwege, welcher auf die Casseler Heide führt, und östlich vom Thiergarten stehen zwei Basaltgänge in dem Trachyt-Konglomerate an.

Der obere streicht St. 9½, das Fallen ist ebenso wenig zu bestimmen, wie das Streichen und Fallen des untern Ganges. Der Basalt beider Gänge ist fest und unverändert.

Am Fusse des Hohzelterberges, wenig von dem vorhergenannten Wege von Oberdollendorf nach Oberpleis entfernt, zeigt sich ebenfalls ein Gang im Trachyt-Konglomerate.

Derselbe ist gegen 13 Fuss mächtig, besteht aus einem gebleichten, in der Verwitterung begriffenen Basalt, streicht St. 10 und fällt mit 40 bis 150 Grad gegen S.-W. ein.

Im Schlüsselbunn, auf der rechten Seite der Schlucht, worin der Schlüsselpüts liegt, in einem nach dem Frankenforster Hofe führenden Hohlwege, findet sich ein Gang von festem, unverändertem Basalt im Trachyt-Konglomerate entblösst.

Derselbe streicht St. 10, gegen N.-O. steil fallend, ist 1½ Fuss mächtig, im Liegenden folgt ein Streifen von Trachyt-Konglomerat 1 Fuss mächtig, und dann wieder Basalt von ½ Fuss Stärke. Rechnet man diesen Basalt noch demselben Gange zu, so hat dieser 3 Fuss Mächtigkeit und schliesst einen Keil von Trachyt-Konglomerat von 1 Fuss Stärke ein. Ueber den unmittelbar dabei vorkommenden Trachytgang ist bereits oben Einiges angeführt.

Die Strasse von Oberdollendorf nach Oberpleis durchschneidet an den Häusern von Gringelspütz, zwischen der kleinen sich erhebenden Basaltkuppe (am Thomasberg) und dem Scharfenberg, einen im Trachyt-Konglomerate aufsetzenden Basaltgang.

Derselbe hat 1 Fuss Mächtigkeit, streicht in St. 11, das Einfallen ist jetzt nicht zu ermitteln. Dieser Gang ist beim Bau des Weges sehr deutlich entblösst gewesen.

In dem Wege von Frankenforst nach dem Frankenforster Weiher steht ebenfalls ein deutlicher, ziemlich mächtiger Basaltgang in dem Trachyt-Konglomerate an. Ueber den Basaltgang in dem Steinbruche von Weinstock an der Casseler Ley bei Berghoven wird weiter unten noch etwas angeführt werden. Da derselbe mit einer grösseren Basaltmasse in unmittelbarem Zusammenhange steht, so gehört er zu den wichtigsten Erscheinungen, welche in dieser Gegend beobachtet wurden.

In dem südlichen Theile des Gebirges kommen ebenfalls noch einige Basaltgänge in dem Trachyt-Konglomerate, einige in diesem und gleichzeitig im festen Trachyte, mehrere in dem letztern allein vor. An dem südlichen Fusse der Scheerköpfe nach der Witthau hin durchsetzen zwei Basaltgänge nahe beisammen das Trachyt-Konglomerat.

Der obere derselben ist 2 Fuss mächtig, streicht St. 11 und fällt mit 75° gegen O. ein.

An dem Wege, welcher von dem Löwenburger Hofe über den Ittenbacher Kottnebel nach den Höfen Lahr führt (in demselben, wo näher nach dem Kottnebel hin der zweite Trachytgang angeführt worden ist), steht ein leicht bemerkbarer Basaltgang an.

Derselbe mag wohl einige Fuss mächtig sein, durchsetzt das Trachyt-Konglomerat, streicht St. 8; das Ein-

fallen ist nicht bemerkbar. Der Basalt ist zwar ziemlich frisch, braust aber stellenweise mit Säuren.

In demselben Wege, dicht oberhalb des vorher angeführten Trachytganges, an dem südlichen Abhange des Tränkeberges, steht noch ein schmaler Basaltgang an.

In demselben sind, wiewohl selten, Hyazinthe vorgekommen. Wahrscheinlich ist dies derselbe Basaltgang, den auch Zehler*) erwähnt, obgleich er anführt, dass er den festen Trachyt und das nur wenige Fuss mächtig daran gelagerte Trachyt-Konglomerat durchschneidet; hiernach bliebe es immer noch möglich, dass hier in dieser so sehr gangreichen Gegend noch ein anderer Basaltgang vorkäme.

In dem untern Külsbrunner Steinbruch ist ein Basaltgang im Liegenden oder gegen N.-O., von dem oben beschriebenen Trachytgange aufgeschlossen, welcher ganz im festen Trachyt aufsetzt.

Derselbe ist an den beiden Stössen da, wo der Bruch von dem Eingange aus erweitert ist, und an dem nordwestlichen Stosse eines verlassenen alten Bruches entblösst. Derselbe streicht St. 9½ und fällt wie der erste mit 70° gegen S.-W. ein. Seine Mächtigkeit beträgt 2 Fuss. Der Basalt desselben ist sehr verwittert, und in diesem Zustande ebenfalls kuglig abgesondert. Es verdient wohl noch eine nähere Untersuchung, ob das Gestein dieses Ganges nicht ebenfalls für Trachyt zu halten sei, wie dasjenige des in der Nähe auftretenden Ganges, welches Dr. G. vom Rath für Trachyt erkannt hat. Darüber, dass diese beiden Punkte zwei verschiedenen, wenn gleich parallel streichenden Gängen angehören, kann gar kein Zweifel obwalten, wenn gleich der Punkt, wo der letztere entblösst ist, nicht in derselben Quer-

^{*)} A. a. O. S. 120.

linie des ersteren, sondern im Streichen gegen N.-W. liegt*).

Ebenso wie dieser zuletzt erwähnte Basaltgang nur den Trachyt durchschneidet, ist es auch der Fall mit zwei schmalen Basaltgängen, welche am östlichen Fusse des Lohrberges nahe an dem Wege vom Löwenburger Hofe nach dem Ittenbacher Kottnebel aufsetzen **). Ein anderer Gang, welcher den Trachyt durchsetzt, ist bereits weiter oben bei den Doleriten erwähnt worden. Derselbe findet sich an dem nordöstlichen Abhange des Lohrberges wenig über den Höfen Lahr ***).

Endlich findet sich ein ausgezeichneter Basaltgang im festen Trachyt in einem der grossen, neuen Steinbrüche an der N.-O.-Seite des Stenzelberges. Derselbe streicht St. 10³/₄ und fällt nahe senkrecht ein, bald etwas gegen S.-W. bald gegen N.-O. geneigt; ist am südlichen Stosse 3 Fuss mächtig, folgt den Absonderungsflächen der Trachytpfeiler und umschliesst einen solchen am nördlichen Stosse. Der Basalt ist meist sehr zersetzt, plattenförmig, parallel den Saalbändern abgesondert.

Hiernach würden 26 bis 29 Basaltgänge im Trachyt-Konglomerat, und 5 Basaltgänge im Trachyt aufzuzählen sein.

Basaltgänge im Basalt-Konglomerat.

Noch verdienen die Gänge in dem Basalt-Konglo-

^{*)} Horner, a. a. O. S. 445 führt diesen und den oben beschriebenen Trachytgang als Basalt an. ist aber der Meinung, dass sie einem Gange angehören. Zehler, a. a. O. S. 170 erwähnt dagegen nur den zweiten Punkt.

^{**)} Zehler, a. a. O. S. 120.

^{***)} Zehler, a. a. O. S. 115.

merate des Wolsberges bei Siegburg angeführt zu werden*). An der südöstlichen Seite desselben zeigte sich vor mehreren Jahren eine kleine Masse durch einen Steinbruch abgesondert, an dessen Nordseite der etwa 3 Fuss mächtige Gang entblösst ist.

Derselbe besteht aus mehreren der Gangfläche parallelen Schalen. Zunächst den beiden Rändern zeigt sich ein schwarzgrauer blauer Basalt; darauf folgen an beiden Seiten Schalen von dichtem Basalt mit Augit, mit Mandeln und Drusen von Sphärosiderit. Dann wieder Schalen von blasigem Basalt. Die Mitte des Ganges wird von einem bräunlichen, bröcklichen, basaltischen Gesteine eingenommen, welches aus zusammengebackenen einzelnen Stücken besteht, wovon viele wie Schlacken, Schiffstauen gleich, gewunden und gedreht sind.

Die eine Schale von dichtem Basalt in dem Gange steht an der Oberfläche mit einer Masse desselben Gesteins in unmittelbarem Zusammenhange, welche an dem Abhange das Basalt-Konglomerat bedeckt und mehrere Fuss stark ist. Die weitere Verbreitung desselben ist nicht entblösst. Das den Basaltgang einschliessende Basalt-Konglomerat ist horizontal geschichtet; neben dem Gange finden sich in demselben viele kleine Klüfte, welche dem Gange selbst parallel sind. Diese Stelle ist durch den Steinbruchsbetrieb ganz entfernt worden. Es ist auch noch ein Basaltgang sichtbar, der aus zwei, kaum 1 Fuss starken Trümern besteht, die durch eine ebenso mächtige konglomeratartige Masse getrennt werden. Von der Basaltschale, welche das Konglomerat bedeckt, ist ebenfalls noch ein Rest sichtbar.

^{*)} Noeggerath, die Entstehung und Ausbildung der Erde. 1847. S. 127. Zehler, a. a. O. S. 73.

An der nordöstlichen Seite desselben Berges, dicht am Ufer der Sieg, wird das Konglomerat von einem Basaltgange durchsetzt, welcher einige Fuss mächtig ist, sich nach oben hin gabelt und eine Konglomeratpartie umfasst.

Dieser Basalt ist winkelrecht gegen die Saalbänder abgesondert und da, wo die beiden Trümer sich von einander trennen, entsteht dabei eine eigenthümliche Gestaltung.

An der Ostseite, an einem früher durch den Steinbruchsbetrieb entblössten, gegenwärtig gänzlich entfernten Pfeiler von Konglomerat zeigte sich eine Basaltmasse mit einem grossen Drusenraume, welcher nach oben hin endet und nicht bis zur Oberfläche fortsetzt.

Der Basalt ist mit vielen Blasenräumen angefüllt. Die Oberfläche der Druse ist von tropfsteinförmigen und knospigten Gestalten bedeckt. Es scheint nicht zweifelhaft, dass dies ebenfalls der wenig entblösste Theil eines Basaltganges in dem Konglomerate ist.

Der in den letzten Jahren sehr lebhaft betriebene Steinbruchsbetrieb hat eine Menge von höchst unregelmässigen Basaltgängen in dem Konglomerate entblösst, welche öfter grössere Massen von dem Nebengestein umschliessen und wenn diese herausfallen, Drusenräume bilden. Die Basaltgänge ziehen sich bis zu den Basaltpfeilern fort, welche auf der Spitze des Berges hervorragen.

Auf eine ähnliche Weise sind wohl die beiden Basaltfelsen zu deuten, welche an dem, dem Wolsberge nahe gelegenen Grimperich oder Riemberge aus dem Konglomerate hervortreten.

Dieselben verdienen weniger den Namen von Gängen als von Durchbrüchen, da ihre Längenerstreckung nicht bedeutend zu sein scheint. Der Basalt derselben 14

TIE

1

D

alich

iring

T R

T. 1

वा,

Leh

7 Geb

30E8]

din d

Romi

W.m

die

ille h

e nich

rinder

enthält Speckstein von grünlich blauer Farbe, Krystalle von Kalkspath, Arragon und Bitterspath in Drusen.

Ein schmaler, nur 11/2 Fuss mächtiger, aber sehr deutlicher Basaltgang im Basalt-Konglomerat ist in dem Eisenbahneinschnitte an der Steinskante, zwischen Rolandseck und Oberwinter auf eine Höhe von über 15 Fuss entblösst. An beiden Rändern desselben sind einige Schalen der Gangfläche parallel abgesondert; nach der Mitte hin finden sich Klüfte, welche winkelrecht gegen den Gang stehen. Der Gang besteht aus einem dichten, festen Basalt. Das Basalt-Konglomerat ist von geringer Ausdehnung und liegt zwischen dem weiter oben angeführten Basalt und dem N. anstossenden Devonschiefer.

Verhalten grösserer Basaltpartieen zum Trachyt-Konglomerate.

Der wichtigste Punkt für diese Verhältnisse ist der südlichste Basaltsteinbruch an der Casseler Ley von Weinstock, welcher dicht bei Berghoven nach dem, dem Rheinthale zugewendeten Abhange, aber in der Nähe der Einbiegung in das Thal von Römlinghoven liegt. In der Einfahrt, welche in diesen Steinbruch führt, ist die mächtige Bedeckung von Basaltstücken und Lehm durchschnitten, welche von dem höhern Theile des Gebirges herab gefallen den untern Theil des Abhanges bis gegen den Fuss des Berges bedeckt, und damit in der ganzen Länge des Abhanges von Ramersdorf bis Römlinghoven die Lagerungsverhältnisse der obern grössern Basaltpartie verbergen. In der Tiefe treten unter dieser Bedeckung von Basaltstücken Sand und Gerölle hervor, welche dem Rheinthale angehören, sich aber nicht hoch am Gehänge hinaufziehen. An den Seitenwänden der Einfahrt zeigt sich mit erst flacher, dann

aber stärkerer bis 50° gehender Neigung gegen O. in das Berggehänge hinein fester Basalt, darüber eine Schale von Basalt-Konglomerat, etwa '/ Fuss stark, grauer Thon, 4 bis 5 Fuss mächtig welche durch eine Lage von Thoneisenstein von 3 bis 4 Zoll Stärke von dem darüber liegenden Basalte und Trachyt-Konglomerate getrennt wird. Dasselbe ist von grüngelblicher Farbe und geschichtet. Es enthält viele Stücke von Basalt, Trachyt und devonischen Schichten, sowie Nieren von Thoneisenstein. Die Schichten fallen, ebenso wie die obere Scheidung mit dem darauf liegenden Basalte mit 50° gegen O. ein, dieselben werden aber durch eine starke senkrechte oder etwas gegen W. geneigte Zerklüftung versteckt. Die Scheidung zwischen diesem Basalt- und Trachyt-Konglomerate und dem darüber liegenden Basalte ist, so weit sie in der Einfahrt und in dem Steinbruche beobachtet werden kann, ziemlich eben. Der Basalt zunächst darüber ist ihr parallel plattenförmig abgesondert, dann folgen Säulen, welche winkelrecht gegen die Platten stehen und höher hinauf sich umbiegen, und radial von einem Mittelpunkte auslaufen und daher auch stellenweise horizontal liegen.

Wenn es schon selten ist, eine so mächtige und mit einer Lage von Thon begleitete Masse von Basalt und Trachyt-Konglomerat zwischen zwei Partieen von Basalt wie gleichförmig gelagert zu finden, so wird das Interesse dieser Stelle noch wesentlich dadurch erhöht, dass ein Basaltgang in der Einfahrt das Konglomerat durchsetzt und mit dem darüber liegenden Basalte zusammenhängt.

Dieser Gang streicht St. 9, fällt steil gegen S.W. ein. Die Mächtigkeit desselben beträgt zwischen 2 und 3 Fuss. Der Basalt desselben ist in unregelmässige Stücke abgesondert, deren Umfang theilweise verwittert ist. Die verwitterte Masse ist fortgeführt, so dass stellenweise die festen Kerne lose im Gangraume liegen. Wo dieser Gang mit der grossen darüber gelagerten Basaltmasse zusammenhängt, ist die plattenförmige Absonderung in derselben gestört oder unregelmässig. So war dieses interessante Verhalten einige Zeit, nachdem die Einfahrt getrieben worden war zu beobachten. Gegenwärtig ist dieselbe theilweise verstürzt und erhöht, so dass nur noch die Auflagerung des plattenförmigen Basaltes auf dem Konglomerate und die Bedeckung beider durch Sand und Basaltstücke beobachtet werden kann; von dem übrigen beschriebenen Verhalten ist nichts weiter zu sehen.

In dem zunächst nördlich gelegenen Steinbruche von Adrian ist das Konglomerat nicht entblösst. Erst in der Nähe der Brüche am Rückersberge (oder Rauchloch) findet sich das Konglomerat theils im Wege, theils in den Eingängen in die Steinbrüche. Die Scheidung dieses Basalt-Konglomerates und des darauf gelagerten Basaltes fällt hier flach mit 15 bis 20° gegen O. ein und in mehreren Brüchen ist daher auch der plattenförmig abgesonderte Basalt bis auf dasselbe ausgebrochen worden, so dass den Steinbrechern diese Auflagerung des Basaltes auf dem Konglomerate ganz bekannt ist.

Auf einer Terrasse zwischen den steilen Gehängen der Steinbrüche und Obercassel scheint früher Basalt an vielen Stellen gebrochen worden zu sein. Derselbe liegt offenbar unter dem Basalt-Konglomerate und dürfte wohl mit dem Basalte zusammenhängen, welcher an dem nördlichen Ausgange von Obercassel in der Fläche des Rheinthales in einigen bedeutenden Steinbrüchen aufgeschlossen ist.

In den Brüchen am Rückersberge von Bonn und

Lenz und weiter gegen N. in dem grossen Bruche von Uhrmacher wird der Basalt auch von Basalt-Konglomerat bedeckt, welches den obern Theil der Stösse einnimmt und theils in kleinen muldenartigen Partieen, theils in zusammenhängenden Lagen aufgeschlossen ist. In einem an Weinstock gehörenden Bruche ist in diesem obern Konglomerate ein Stollen gehauen, der mit einem östlich gelegenen Bruche durchschlägig ist, in welchem der Basalt wiederum unter dem Konglomerate getroffen wurde, in welchem sich viele grosse Stücke eines ganz blasigen und löcherigen Basaltes finden. Zehler*) beschreibt ebenfalls dieses obere, den Basalt bedeckende Konglomerat und führt an, dass am Stein Basalt und Konglomerat mehrere Male abwechselt; auch Nose**) sagt, dass der feste und der verwitterte Basalt an dem Leyberge (so wird die Casseler Leu genannt) dreimal mit einander wechselt.

In dem östlichen Steinbruche am *Jungfernberge* wird schon in einer Tiefe von 5 Fuss unter dem Basalte das Trachyt-Konglomerat gefunden; in den weiter westlich gelegenen Brüchen nimmt die Mächtigkeit des Basaltes immer mehr zu und reicht bis zu 20 und mehreren Fussen.

Es ist hier ganz deutlich, dass die Oberfläche des Trachyt-Konglomerates eine sanfte Neigung gegen W. besitzt und von Basalt bedeckt wird. Die plattenförmige Absonderung des Basaltes ist der Oberfläche des Konglomerates ebenfalls parallel.

Vergleicht man dieses sehr bestimmt zu beobachtende Verhalten mit dem am Pappelsberge, der die westliche Fortsetzung des Jungsernberges bildet, so ergibt

^{*)} A. a. O. S. 54.

^{**)} Orograph. Briefe über das Siebengebirge. I. S. 64.

sich, dass auch hier der Basalt am dem südlichen Abhange nach dem Thale von Römlinghoven auf dem Konglomerate aufliegt.

An der Oberfläche hängt der Basalt des Papelsberges mit der Casseler Ley des Rückersberges nicht unmittelbar zusammen, denn der Weg, welcher an dem Abhange von Broich nach Oberholtorf und Vinxel auf das Plateau führt, zeigt keinen Basalt, sondern nur Trachyt-Konglomerat, eine Partie von Braunkohlenthon, die sich aber nicht in ihrer ursprünglichen Lage befinden mag, und darüber die Bedeckung von Gerölle; das Trachyt-Konglomerat am Jungfernberge hängt hiernach mit demjenigen Basalt-Konglomerat, welches in dem südlichen Basaltbruche bei Berghoven unter dem Basalte liegt, zusammen. Die grosse Masse des Basaltes liegt darüber und steht mit einem Basaltgange in Verbindung, welcher das Konglomerat durch setzt. Unter dem selben liegt wieder Basalt; ebenso wie die obere Basaltpartie abermals von Konglomerat bedeckt.

Die Auflagerung des Basaltes auf dem Trachyt-Konglomerat ist am Gr. Weilberge in der südlichen Einfahrt des Steinbruches sehr gut entblösst. Die Schichten des Konglomerates fallen flach gegen S. ein. Die ebene Grenze zwischen dem Basalte und dem Konglomerate fällt mit 30 Grad gegen N. oder gegen das Innere des Berges ein. Weder Schichtenstörungen, noch Verwitterungs-Produkte zeigen sich in der Nähe dieser Grenze. Der Basalt ist auf 2 bis 3 Fuss von der Grenze plattenförmig und zwar derselben parallel abgesondert. Darauf stehen die Säulen, mehre Fuss stark, unregelmässig mit gebogenen Kanten, bald anschwellend, bald sich wieder verjüngend, winkelrecht. Die Säulen ver-

jüngen sich in einiger Entfernung von der Grenze, werden gradflächig und richten sich senkrecht auf. Dieselbe Erscheinung, wenn auch nicht so vollständig aufgeschlossen, findet sich ebenfalls am Kt. Weilberg. Dr. G. vom Rath hat diese Verhältnisse zuerst in einem Artikel in der Kölnischen Zeitung beschrieben.

Ebenso wie angenommen worden ist, dass das Trachyt-Konglomerat aus der Zerstörung der schon vorher an der Oberfläche vorhandenen grössern Trachytmasse hervorgegangen ist, ebenso möchte auch wohl das Basalt-Konglomerat, welches mit demselben in der engsten Verbindung steht, aus der Zerstörung von schon an der Oberfläche vorhandenen Basaltmassen entstanden sein. Das Konglomerat ist an den Stellen, wo die Produkte der Zerstörung von Trachytbergen abgelagert wurden, Trachyt-Konglomerat, die Produkte der Zerstörung von Basaltbergen werden damit gemengt und so geht dieses völlig in Basalt-Konglomerat über, ohne dass eine scharfe Grenze zwischen beiden gezogen werden kann. Trachyt- und Basaltgänge, welche diese Konglomerate durchsetzen, beweisen, dass wiederholte Ausbrüche dieser Massen nach der Ablagerung des Konglomerates statt gefunden haben. Dabei wird der Unterschied bemerkt, dass nur wenige Trachytgänge vorkommen, dass gar keine grössere Massen dieser Gebirgsart entschieden jünger sind, als die Hauptmasse des Konglomerates, während viele Basaltgänge darin auftreten und grosse Basaltpartieen das Konglomerat bedecken.

Verhalten des Basaltes zu den oberen Gliedern des Braunkohlengebirges.

Im Allgemeinen ist daran gar nicht zu zweifeln,

dass das Braunkohlenlager mit seinen Thon- und Sandlagen, welches auf dem Plateau von Oberholtorf, nördlich bis zur Hardt, der Gegenstand eines ausgedehnten Bergbaues ist, auf dem Konglomerate und den Basaltpartieen aufliegt. welche sich vom Jungfernberge über die Casseler Ley bis zum Ennert erstrecken.

An dem nördlichen Abhange des *Ennert* ist in einem Versuchschachte das Braunkohlengebirge, in Sand und Thonschichten bestehend, durchteuft und unter demselben der aufgelöste und verwitterte Basalt in derselben Weise gefunden, wie derselbe in den Steinbrüchen am westlichen Abhange des *Ennert* den festen Basalt bedeckt.

Das Vorkommen des Basaltes in der Nähe vom Kloster *Pützchen* lässt sich ebenfalls wohl in keiner andern Weise auffassen, als dass derselbe von dem Braunkohlengebirge bedeckt wird.

So würde denn anzunehmen sein, dass die weit verbreiteten oberen Schichten des Braunkohlengebirges auf abwechselnden Lagen von Basalt und Konglomerat, an dem westlichen und südlichen Rande von dem Ennert bis zum Jungfernberge aufliegen.

Es ist schon weiter oben in der Anmerkung zu dem von Noeggerath aufgestellten Schema über die Altersfolge der Gebirgsarten dieser Gegend auf diese Verhältnisse hingewiesen worden. Derselbe hat auch später bestimmt ausgesprochen*), dass die Braunkohlen-

^{*)} Das Vorkommen des Basaltes mit verkieseltem und bituminösem Holze am hohen Seelbachskopf im Grunde Seel- und Burbach bei Siegen. Von Herrn Noeggerath, in Karsten's Archiv B. 14. 1840. S. 228.

Formation im Siebengebirge und in der Gegend im relativen Alter den Basalt-Bildungen überall vorsteht. Dies scheint nach den vorgetragenen Beobachtungen in dieser Allgemeinheit nicht behauptet werden zu können. Es giebt hier Sandsteine, Kiesel-Konglomerate und Thonlagen des Braunkohlengebirges, welche älter sind, als Trachyt- und Basalt-Konglomerat und als Basalt, aber die Braunkohlenlager mit den sie begleitenden Thon- und Sandschichten sind jünger als Trachyt- und Basalt-Konglomerat, und es giebt kein Beispiel im Siebengebirge und seinen Umgebungen, dass sie von diesen letzteren bedeckt gefunden werden.

Im Allgemeinen scheinen auch die Braunkohlenlager, in Uebereinstimmung mit diesem Vorkommen, jünger als Basalt zu sein und nur an sehr wenigen Stellen, nur ausnahmsweise, findet das Gegentheil statt, dass Basalt die Braunkohle durchbrochen hat und bedeckt, wie das Vorkommen von *Uttweiler* näher ergeben wird.

Ein interessantes Verhältniss zwischen Trachyt-Konglomerat und Basalt ist in dem Stollen Nr. 2. der Blätterkohlengrube Krautgarten bei Dambroich und Rott aufgeschlossen worden. Dieser Stollen ist im Mannepadseifen, auf der rechten Seite des Pleissbaches, unterhalb Dambroich, in dem Felde der Eisensteinsgrube Gottessegen angesetzt und in der Richtung von W. nach O. getrieben. Derselbe steht zuerst in den Schichten von Thon und von thonigem Trachyt-Konglomerat, welche thonige Sphärosiderite führen, und von einem festern Trachyt-Konglomerate bedeckt werden, das in dem Stollen herabkommt, ohne dessen Sohle zu erreichen. Dicht oberhalb des ersten Lichtloches schneidet fester Basalt diese Gebirgsart ab, seine Grenze

^{*)} Zehler, a. a. O. S. 65.

streicht St. 123/4 und steht seiger. In der Stollensohle hat derselbe nur eine ganz geringe Mächtigkeit, lagert sich aber mit flachem westlichen Einfallen so auf Trachyt-Konglomerat auf, dass er erst in 10 Lachter Entfernung die Stollenfirste verlässt. In diesem Konglomerate finden sich grosse kugelförmige Massen von Basalt. Derselbe wird stellenweise sehr thonig und bildet das Liegende des Blätterkohlenlagers.

In dem ersten Lichtloche ist durchsunken:

Dammerde			41/2	Fuss
Gelber Thon .			8	22
Grauer sandiger	Thon		$5^{2}/_{3}$	77 -
Eisenstein			51/3	,,
In Kugeln aufgel	öster I	Basalt	51/3	,,
Fester Basalt .			121/3	,,

Zusammen 411/6 Fuss

Der Basalt liegt also theils auf dem Trachyt-Konglomerate, welches grosse Stücke von Basalt bereits einschliesst, durchsetzt theils das Trachyt-Konglomerat und wird von Thonschichten bedeckt, welche der obern Abtheilung des Braunkohlengebirges angehören.

Die Richtung dieses Basaltvorkommens trifft gegen S. hin auf die grössere Basaltpartie der Rodderhard; ein Zusammenhang ist jedoch nicht nachgewiesen, auch nicht wahrscheinlich. Nordöstlich in der Geistinger Mark ist ebenfalls noch ein kleines isolirtes Basaltvorkommen bekannt, auf dem ein Steinbruch eröffnet ist, ohne jedoch die Verhältnisse desselben näher aufzuschliessen.

Zwischen Uttweiler und Freckwinkel*), auf der lin-

^{*)} Noeggerath, Zusammen-Vorkommen von Basalt und Braunkohlen bei *Uttweiler* im Siegkreise. In Karsten's Archiv. 1832. B. V. S. 138.

ken Seite des Pleissbaches wurde die schon zu verschiedenen Zeiten betriebene Braunkohlengrube Satisfaction 1831 wieder aufgenommen und in dem Schachte unter einer Lage von 9 Fuss Löss fester Basalt von 30 Fuss Mächtigkeit, dann eine Lage von aufgelöstem Basalt, 1½ Fuss, Thon von 1½ Fuss, Braunkohle von 14 Fuss, Trachyt-Konglomerat, endlich unter demselben weisser Thon und grauer Sand getroffen. Diese Lagen fallen mit 5 bis 6° gegen N. ein. An keiner andern Stelle ist bisher in diesem Braunkohlengebirge ein ähnliches Verhalten, Basalt Brüber dem aunkohlenlager, gefunden worden. Dasselbe ist dadurch noch wichtiger, dass auch die Beschaffenheit der Braunkohle von der gewöhnlichen ganz abweicht.

Der Basalt ist zu oberst in Kugeln, die etwas zersetzt sind, abgesondert, dann ist er fest, ohne regelmässige Säulen, mit Anlage zur körnigen Absonderung. Er enthält Olivin, Augit, fein eingesprengtes Magneteisen. Der darunter liegende aufgelöste Basalt ist dicht, bläulichgrau, thonig, mit vielen weissen und gelblichrothen Flecken, zerreiblich, etwas fettig anzufühlen. Die weissen Punkte sind verwitterter Augit, die gelblichrothen: Olivin. Er braust nicht mit Säuren. ist in Kugeln abgesondert, die in concentrische Schalen sich ablösen.

Diese thonige Masse ist mit dem darunter liegenden kohligen Gestein innig und unregelmässig verwachsen. Der zunächst daran grenzende schwarze Thon ist säulenförmig zerklüftet. Die Klüfte sind mit kleinen Rhomboedern von Bitterspath bedeckt. Weiter entfernt ist der Thon dicht, von erdigem Bruche, zerreiblich, enthält kleine Schwefelkieswürfel und grössere Partieen. Die oberste, 1 Fuss mächtige Lage der Kohle ist säulenförmig abgesonderte Pechkohle, die Säulen stehen

rechtwinkelig gegen die Schichten. Auf den Klüften finden sich sparsam Rhomboëder von Bitterspath. Die Kohle geht in unveränderte Braunkohle mit bituminösem Holze über. In dem untern Theile dieser Braunkohle tritt auch wohl stellenweise dichter graublauer thoniger Sphärosiderit in Nieren auf. Die Mächtigkeit des unter dem Braunkohlenlager befindlichen Trachyt-Konglomerates ist zwar nicht angegeben, doch bildet es nur ein untergeordnetes Lager in dem Braunkohlengebirge, indem Thon- und Sandschichten darunter folgen.

In einem andern Schachte dieser Grube wurden folgende Schichten getroffen:

Löss													4	Fuss
Kieselgerölle											6	bis	10	29
Thon und S	and	sch	ich	ten	al	w	ech	selr	d		21	,,	26	,,
Basalt, oben	in	lose	en S	Stü	cke	n,	un	ten	fe	st	9	,,	12	"
Thon											2	32	4	77
Alaunthon .													2	"
Braunkohlen											7	27	11	"

Die wesentliche Abweichung besteht darin, dass der Basalt an dieser Stelle wieder von Thon und Sandschichten bedeckt ist, welche dem Braunkohlengebirge wohl zugerechnet werden müssen, während in dem vorher erwähnten Schachte der Basalt nur von Löss bedeckt auftritt. also nach der Bildung des ganzen Braunkohlengebirges in diese Lage hätte gebracht sein können.

Dieser letzte Punkt zeigt, dass die Bildung des Braunkohlengebirges noch fortgedauert hat, nachdem der Basalt seine Lage über der Braunkohle eingenommen hatte, dass mithin auch dieser Basalt älter ist, als die obersten Schichten des Braunkohlengebirges.

Aber aus beiden Punkten ergiebt sich, dass an dieser Stelle der Basalt offenbar jünger als das in der oberen Abtheilung des Braunkohlengebirges vorkommende Braunkohlenlager ist.

Vorkommen von Trachyt-Konglomerat südlich vom Siebengebirge.

Das Vorkommen dieser Konglomerat-Bildungen in ihrer besondern Verbreitung bietet noch manche interessante Punkte dar.

An dem Schwarzerdenkopf (oder an der Schwarzenerde) am Fusse der Fuchshardt, zwischen den Honnschaften Bonndorf und Sellhof von Honnef findet sich unmittelbar auf Devonschichten aufliegend in einer geringen Verbreitung und Mächtigkeit ein sehr ausgezeichnetes Trachyt-Konglomerat. Die Trachyt-Stücke von sehr mannigfaltigen Abänderungen sind theils ganz, theils nur an den Kanten abgerundet und liegen mit wenigen Basalt-Bruchstücken in einem bröcklichen, mürben, nur selten festeren Bindemittel von zertrümmertem Trachyt. Stellenweise kommen viele Thonschieferstücke darin vor, und auch ein rother Thon in dem Bindemittel. Die Schichtung ist grobschülfrig und nur angedeutet horizontal.

Nach der gefälligen Mittheilung des Dr. Krantz finden sich hier an der Oberfläche Stücke von derbem feinkörnigen Phosphorit (Apatit).

Das Mineral ist von weisser Farbe, feinkörnig und enthält kleine unregelmässige Drusenräume, die mit kleinen wasserhellen Krystallen von Apatit bekleidet sind; deutliche sechsseitige Säulen mit grad angesetzter Endfläche.

Die Analyse dieser Substanz von Dauber ergiebt, dass darin enthalten ist:

̈́P 28,06 Ċa 51,76 Äl, P. Fe 4.05 Si 2.65 C nicht bestimmt.

Fluor und Chlor konnten darin nicht aufgefunden werden, obgleich dieselben wesentlich für die Zusammensetzung des Apatits sind.

Aus dieser Analyse möchte hervorgehen, dass das Mineral zusammengesetzt ist:

> aus Ca3 P 63,41 Ċa Ö 31,05 Äl. P, Fe, Si 6,70 101,16

Das Vorkommen dieses Phosphorits ist demjenigen zu vergleichen, welches Nauk*) von Redwitz und Pilgramsreuth beschrieben hat. Die chemische Untersuchung des Phosphorits von Redwitz durch Dauber hat ein ganz ähnliches Resultat geliefert, wie die vom Schwarzerdenkopfe, nur mit dem Unterschiede, dass darin Fluor nachgewiesen werden konnte.

In der Nähe gegen N. von diesem Punkte liegen die beiden Basaltpartieen vom Höhnchen und der Gierswiese.

Es ist bereits oben angeführt, dass in dem Schmelzerthale (Ohbach) nahe unterhalb der Grube Adler an dem linken Abhange, dem Schellkopfe gegenüber, eine kleine Basaltpartie auftritt. In dem Bache und in dem unmittelbar daneben führenden Hohlwege ist ein Ba-

^{*)} Zeitschr. d. deutsch. geol. Gesellsch. B. II. S. 39.

sattgang entblösst, welcher 2 Fuss mächtig ist, St. 10½, streicht und steil gegen S.-W. einfällt, die Devonschichten in der Richtung der vorherrschenden Zerklüftung durchsetzt, so dass die stenglich abgesonderten Stücke winkelrecht gegen die Saalbänder des Ganges liegen. Der Basalt ist unregelmässig abgesondert. Etwa 3 Lachter oberhalb dieses Ganges steht zwischen dem Bache und dem Hohlwege Basalt an, der sehr verwittert und in grossen Kugeln abgesondert ist. Derselbe scheint aber ebenfalls einem, das Schiefergebirge durchsetzenden Gange anzugehören.

An der östlichen Begrenzung findet sich basaltisches Konglomerat, dessen Grenzverhältnisse nicht deutlich zu beobachten sind, nur so viel ist gewiss, dass es mit der Basaltmasse in unmittelbarer Berührung steht. Ob dieses Basalt-Konglomerat mit einer zweiten etwas grösseren Partie an dem steilen linken Bergabhange zusammenhängt, die noch weiter aufwärts vorkommt, ist zweifelhaft. Diese letztere schliesst sich aber ganz an die Basaltmasse an, welche an dem Abhange auftritt und scheint deren östliche Begrenzung zu bilden. Dieses Konglomerat enthält viele stumpfkantige Bruchstücke von Devonsandstein, abgerundete Basalt- und einzelne Trachytstücke. Es besitzt einige Aehnlichkeit mit dem braunen Konglomerate zwischen dem Ittenbacher Kottnebel und dem Löwenburger Hofe.

Es scheint kaum zweifelhaft zu sein, dass die Basaltgänge, welche hier die Devonschichten durchsetzen, mit der grösseren Basaltpartie in Verbindung stehen oder Ausläufer derselben sind; wenn dieses Verhalten schon bemerkenswerth ist, so dürfte das Verhalten des Basalt-Konglomerates noch mehr Beachtung verdienen. Gehört dasselbe wirklich einer gangartigen Erscheinung an, so möchten alsdann auch wohl manche

der andern ganz vereinzelten Partieen dieses Konglomerates, welche an tiefgelegenen Punkten vorkommen, auf Gänge zurückzuführen sein und es wäre damit eine nicht geringe Schwierigkeit beseitigt, welche gerade die Erklärungsweise solcher isolirten Partieen und ihre Zurückführung auf die geschichteten grossen Massen des Trachyt- und Basalt-Konglomerates darbietet.

Zu bemerken ist übrigens, dass diese Stelle etwa 800 Ruthen von dem Ausgange des Schmelzerthales bei Honnef entfernt und wenig oberhalb der Einmündung des Tiefenthales (Einsitterthales) in dasselbe liegt; in dessen oberen Verzweigungen sich das Trachyt-Konglomerat am südlichen Fusse der Scheerköpfe in etwa 350 Ruthen Entfernung befindet.

Trachyt-Konglomerat zwischen dem Lohrberge und der Löwenburg und an den Abhängen des Rhöndorfer Thales.

Von dem südlichen Fusse der Scheerköpfe an dem Abhange des Thales zwischen demselben und dem Lohrberge dehnt sich das Trachyt-Konglomerat bis nahe zu dem Rücken, welcher diese beiden Berge mit einander verbindet, dem Ittenbacher Kottnebel, aus.

An dem schon oft erwähnten Wege von dem Löwenburger Hose nach dem Margarethen Kreuze oder
nach Lahr (Lahrhöse) oder Ittenbach enthält das Konglomerat sehr viele abgerundete Stücke von Devonsandstein. Zehler*) glaubte in diesen Bruchstükken Quarzfels zu erkennen, der in einer grossen Entfernung von diesem Punkte anstehend nicht vorkommt.
Diess scheint aber wohl nicht begründet zu sein.

Wenn auch Stücke quarzigen Sandsteins sich

^{*)} A. a. O. S. 37 u. S. 117.

darunter finden, so tragen sie doch im Allgemeinen den Charakter der in der Nähe anstehenden Devonschichten. Zusammen mit diesen Sandsteinstücken finden sich auch ziemlich viele und grosse Trachyt stücke darin. Ganz in der Nähe sowohl nach dem Löwenburger Hofe hin, als nach dem südlichen Fusse der Scheerköpfe, findet sich die gewöhnliche Abänderung des Trachyt-Konglomerates von weisser und hellgelblicher Farbe, nur Trachytstücke enthaltend. Es ist aber nicht zu ermitteln, ob diese Abänderung über oder unter derienigen liegt, welche so viele Stücke von Devonsandstein enthält. Dasselbe erstreckt sich am östlichen Fusse des Tränkeberges bis zum Löwenburger Hofe und nimmt hier den Sattel zwischen dem Tränkeberg und der Löwenburg, so wie zwischen dem Rhöndorfer Thale und den Schluchten ein, die sich nach der Witthau hinabziehen. Von diesem Sattel aus begleitet es die beiden Abhänge des Rhöndorfer Thales bis zu dem obern Külsbrunner Steinbruche, in dessen Nähe es sein Ende erreicht.

Das merkwürdige Verhalten desselben zu dem festen Trachyte in dem Eingange zu diesem Steinbruche ist bereits oben beschrieben. Zwischen diesen Punkten und dem äussersten nordöstlichen Ende derselben Partie sind keine Punkte bekannt, wo das Verhalten des Konglomerates zu dem umgebenden Trachyte beobachtet werden könnte. Es bleibt daher allerdings zweifelhaft, ob das Verhalten am Külsbrunnen ein örtliches, und auf diese Stelle und seine nächsten Umgebungen beschränkt ist, oder ob dasselbe in grösserer und allgemeinerer Ausdehnung an der ganzen Partie statt findet. Die Anlage von Steinbrüchen an den Abhängen des Rhöndorfer Thales, oder an dem Wege vom Löwenburger Hofe nach dem Margarethen-Kreuze, würde zur Lösung dieser interessanten Frage wesenlich beitragen.

Das Trachyt-Konglomerat, welches Dr. G. vom Rath an dem östlichen Abhange der Löwenburg in der merkwürdigen Lage zwischen dem schwarzen Trachyte und dem Dolerite der Kuppe dieses Berges als einen schmalen Streifen aufgefunden hat, scheint keine grössere Verbreitung zu besitzen und nicht mit der nahe gelegenen grösseren Konglomerat-Partie in Verbindung zu stehen.

Unterhalb des Külsbrunnen finden sich im Gebiete des Trachytes noch zwei von einander getrennte Partieen von Trachyt-Konglomerat auf der linken Seite des Rhöndorfer Thales, welche an dem Wege sichtbar sind, ohne dass jedoch das Lagerungsverhältniss erkannt werden kann. An demselben Gehänge, welches vom Breiberge ins Thal zieht, liegt eine Partie von Trachyt-Konglomerat auf dem Devonschiefer auf, und endlich sind noch diejenigen sehr beschränkten Partieen zu erwähnen, welche in dem grössern Steinbruche an der Westseite des Bolvershahns und in dem Steinbruche Nr. 1. in der Vogelskaue am südlichen Abhange der Wolkenburg nach dem Rhöndorfer Thale hin vorkommen, und die wegen ihres Verhaltens zu dem festen Trachyte bereits oben erwähnt worden sind.

Die Wahrscheinlichkeit, dass diese kleinen, jetzt von einander getrennten Partieen ursprünglich in Zusammenhang gestanden haben, ist nicht zu leugnen; sie erhalten dadurch in Bezug auf die Verhältnisse der Oberfläche des Devongebirges zur Zeit der Bildung des Trachyt-Konglomerates und der spätern Veränderungen in der Lage des Trachytes gegen dasselbe eine erhöhte Bedeutung.

Die grosse Partie des Trachyt-Konglomerates am Mittelbach.

Die grosse zusammenhängende Partie des Trachyt-Konglomerates beginnt an dem nördlichen Ausläufer des Drachenfelses an dem Hardtberge dicht bei Königswinter, wo am linken Abhange der Schlucht, welche diesen Rücken von dem Saurenberg trennt, ein Felsenkeller in den flach gegen N.-W. einfallenden Schichten desselben gebrochen ist. Es liegt hier an dem Hardtberge, am Saurenberge, in dem Männesseifen, in der Nähe des Burghofes auf Devonschichten auf, welche nördlich den Trachyt des Drachenfels begrenzen. Es ist nicht unwahrscheinlich, dass an dem westlichen Eingange des unter dem Namen Hölle bekannten Hohlweges, der von Königswinter nach dem Wintermühlenhofe führt, am Fusse des Berggehänges, Devonschiefer unter dem Konglomerate ansteht.

An dem südwestlichen Abhange des Petersberges, in der Schlucht, welche sich von dem Hein'schen Felde (Hormsqut) ins Rheinthal hinabzieht, liegt ebenfalls das Trachyt-Konglomerat auf Devonschichten auf. An dem westlichen Abhange des zwischen dem Mittelbach und der Hölle liegenden Wagenberges, der Sommerhelt, steht das Trachyt-Konglomerat von Löss bedeckt an. Auf eine grosse Länge ist dasselbe in dem Hohlwege der Hölle entblösst. Es ist hier von gelblich brauner Farbe und enthält eine sehr grosse Menge von Bruchstücken aller Gesteins-Abänderungen der Devongruppe, so dass es sich von dem weissen, aus zersetztem, kaolinartig gewordenen Trachyte bestehenden Konglomerate. welches in der Nähe des Wintermühlenhofes auftritt, sehr wesentlich unterscheidet. Nach dem oberen Ausgange dieses Hohlweges hin wird das Konglomerat, welches

mit Devonsandstein- und Thonschiefer-Bruchstücken ganz erfüllt ist, von einer gelben ziemlich festen Abänderung deutlich bedeckt, in der diese Bruchstücke viel seltener auftreten und dagegen Trachytstücken Raum machen, die sich nun einstellen.

Hieraus sowohl als auch aus dem Umstande, dass das Konglomerat mit sehr vielen Bruchstücken von Devonschichten unmittelbar auf denselben aufliegt, das weisse, ganz aus zersetztem Trachyt bestehende dagegen erst in einiger Entfernung von dieser Auflagerung sich zeigt, ist wohl zu schliessen, dass dieses Letztere das jüngere sei.

Zehler*) ist jedoch anderer Ansicht, er hält dafür, dass das Konglomerat mit vielen Bruchstücken und Geschieben von Devonsandstein und Schiefer (Anschwemmungs-Konglomerat) sich nach dem Rheine hin auf das weisse, ganz trachytische (Zersetzungs-) Konglomerat auflagere. Ich vermag jedoch diese Ansicht nach genauer Untersuchung der Verhältnisse nicht als richtig anzuerkennen. Nach demselben Beobachter liegt auf der Südseite der Hölle, da wo die Basaltgänge sich kreuzen, auf dem gelblich braunen ein noch jüngeres, aus Trachytbruchstücken gebildetes Konglomerat, welches derselbe der Diluvialzeit angehörend betrachtet.

Viele Stücke von Devonschichten aus dem Trachyt-Konglomerate finden sich auch zwischen dem *Hirschberg* und der *Wolkenburg*.

In dem Thale des Mittelbachs nahe oberhalb des Wintermühlenhofes nach der Pferdswiese hin, liegt das weisse, gewöhnliche Trachyt-Konglomerat auf dem quarzigen Sandsteine und dem Kiesel-Konglomerate des Braunkohlengebirges sehr deutlich

^{*)} A. a. O. S. 145-148.

auf, die Auflagerungsfläche ist in mehreren Steinbrüchen aufgeschlossen. Die Oberfläche des Sandsteins und Kiesel-Konglomerates ist höckerig, unregelmässig, im Allgemeinen aber ziemlich horizontal. Weiter aufwärts in demselben Thale, an der linken Seite der Schlucht, welche zwischen dem Nonnenstromberg und der Kl. Rosenau (Remscheid) herabkommt, findet sich am Fusse des Gehänges der quarzige, kieselige, in Hornstein übergehende Sandstein des Braunkohlengebirges ebenfalls wieder, bedeckt von dem an dem Gehänge auftretenden Trachyt-Konglomerate.

An demselben Bergrücken, an dem Abhange nach dem Mittelbach hin, überlagert das Trachyt-Konglomerat den dort vorkommenden Trachyt, welcher weiter oben als die kieselreichste Abänderung dieser Gebirgsart beschrieben worden ist und etwas aufwärts in dem Thale des Mittelbachs selbst dicht am Wege und unmittelbar über der Thalsohle nochmals eine kleine Partie von weissem quarzigen Braunkohlensandstein.

Es scheint daher dieser Sandstein hier ziemlich verbreitet unter dem Trachyt-Konglomerat zu sein; bei der wellenförmigen Oberfläche des Sandsteins schneidet das Thal bald mehr bald weniger tief in demselben ein. Auch in der Nähe des Burghofes tritt unter dem Trachyt-Konglomerate feinkörniger Braunkohlensandstein und bläulich weisser Thon hervor. Von dem nördlichen Fusse des Drachenfelses erstreckt sich das Trachyt-Konglomerat an dem Abhange des höhern Trachyt-Rückens bis auf die Nähe des Margarethen-Kreuzes und wird durch mehrere Schluchten, welche sich nach dem Mittelbach hinabziehen, in einzelne Joche getheilt. Eins derselben, der Ofenkuhlenberg, der sich vom Schallenberg hinabzieht, enthält vorzugsweise diejenige Abänderung des

Trachyt-Konglomerates, welche zur Bearbeitung tauglich als Backofensteine in mehreren unterirdischen Steinbrüchen von ansehnlicher Ausdehnung gewonnen wird.

Es sind einzelne Schichten, von dem erforderlichen Zusammenhalt und Weichheit. wenig zerklüftet und etwa 10 bis 15 Fuss Mächtigkeit, welche den Gegenstand der Gewinnung ausmachen, während die darunter liegenden nicht dazu geeignet sind. Feste, frische Trachytstücke kommen nur selten darin vor, sie würden sich bei der Bearbeitung aus dem Gesteine ausschälen und so dessen Bearbeitung hindern.

In dem obersten Steinbruche an dem nördlichen Abhange an der Wolkenburg fallen die Schichten zwischen St. 1 und 2 mit 5° gegen N.; in den drei an der Sommerseite gelegenen Steinbrüchen von S. nach N. gerechnet in St. 2 bis 3, St. 2 und St. 12 mit 5° und in dem letztern mit 7 bis 8° gegen N. ein. In dem am linken Abhange des Mittelbachs dicht über der Thalsohle neu eröffneten Steinbruche liegen die Schichten ganz horizontal.

Zwischen dem Trachyte des Heideschott und des Wasserfalls nimmt das Trachyt-Konglomerat nur eine sehr geringe Breite an dem untern Theile des Gehänges des Mittelbachs gegen das Margarethen-Kreuz hin ein, und dehnt sich in dem obern Ausheben des Thales, wo mehrere Schluchten zusammenkommen, etwas mehr aus. An Aufschlusspunkten fehlt es hier sehr, und es könnte daher wohl sein, dass einzelne Unterbrechungen des Konglomerates durch festen Trachyt in dieser Erstrekkung statt finden.

Der Trachyt des *Hirschberges* ist ringsum von dem Trachyt-Konglomerat umgeben, dessen Breite zwischen demselben und den Devonschichten im *Münnesseisen*

ebenso unbedeutend ist, als zwischen demselben und dem Trachyte der Wolkenburg. Vom Fusse des Wasserfalls auf der rechten Seite des Mittelbachs dehnt sich das Trachyt-Konglomerat an den südlichen Abhängen des Froschberges, der Kl. Rosenau, des Nonnenstromberges und des Petersberges bis zu der schon weiter oben erwähnten Partie Devonschichten aus. Dasselbe umgiebt den Basalt und Trachyt des Nonnenstromberges auf allen Seiten, zieht um den Stenzelberg herum auf die Ostseite der Rosenau, die Nordseite des Wasserfalls nach dem Gr. Oelberge, von dessen westlichem Abhange über Dötscheid nach Ittenbach, wo es die Devonschichten erreicht.

Am nördlichen Abhange des Nonnenstromberges reicht das Trachyt-Konglomerat bis zu dem am Mantel auftretenden Trachyt; zieht aber dann über das Kelterseifen nach dem Langenberg und zusammenhängend nach dem südlichen Abfalle der Dollendorfer Hardt, dem Hohzelterberge und der Casseler Heide und dem Thale des Lutterbachs, und auf dessen rechter Seite nach dem Basalte des Scharfenberges.

In diesem Raume treten einzelne Basalt-Rücken aus dem Konglomerate hervor: der Gr. und Kl. Weilberg, der Kl. Oelberg mit dem Steinenstöss, der Limberg und die kleine Partie am Mantel.

Sondstein und Thon des Braunkohlengebirges finden sich an dem westlichen und an dem nördlichen Abhange des Petersberges, nehmen das flache Thal von Heisterbach bis zum Altebach und bis an die Erhebung des Mantels ein. Die Lagerungs-Verhältnisse dieser Partie gegen das Trachyt-Konglomerat sind zweifelhaft. Dieselbe liegt vom westlichen Abhange des Petersberges bis an das Thal des Altebachs unmittelbar auf Devonschichten auf. Sie zieht sich von der Sohle dieses Thales

an, hoch an dem nördlichen Abhange des Petersberges hinauf. Unmittelbare Ueberlagerungen des Konglomerates sind nicht bekannt, ebenso wenig das Gegentheil. Der Sandstein von Alterott ist demjenigen vom Wintermühlenhofe so ähnlich, dass eine gleiche Stellung beider in der Reihenfolge der Schichten wohl angenommen werden möchte.

Trachyt-Konglomerat nördlich vom Siebengebirge.

Eine ganz kleine Partie von Trachyt-Konglomerat tritt an dem Gehänge des Rheinthals bei Oberdollendorf am Rothseifen in einer geringen Höhe über der Thalfläche auf. Die Auflagerung desselben auf den Devonschichten ist sehr deutlich; in dieser Beziehung ist kein Unterschied zwischen dieser Partie und derjenigen an der Schwarzen Erde bei Honnef; die grosse Mannigfaltigkeit in den Gesteins-Bruchstücken, welche das Konglomerat an diesem letztern Punkte so sehr auszeichnet, fehlt aber hier gänzlich; es bietet in dieser Beziehung nichts Besonderes dar.

Die Partie des Trachyt-Konglomerates, welche auf der rechten Seite des Thales von Römlinghoven auftritt, wird theils nach Oberholtorf hin vom Braunkohlengebirge bedeckt, theils tritt dieselbe mit dem Basalt des Jungfernberges, des Papelsberges und der Casseler Ley in Berührung. Das Verhalten zu diesem letztern ist bereits oben erwähnt. Auf der Südseite dieses Konglomerates findet sich das Braunkohlengebirge, welches sich aus dem Thale von Römlinghoven nach dem westlichen und nördlichen Abhange der Dollendorfer Hardt verbreitet. Das Verhalten des Thones, der sich oberhalb der Römlinghover Mühle am Finnchen vorherrschend zeigt, zu dem Trachyt-Konglomerate, ist

nirgends mit Sicherheit ermittelt und um so zweiselhafter, als in diesem Thone drei schmale Braunkohlenstreisen von etwa ½ Fuss Stärke vorkommen. Derselbe enthält grosse, 2 bis 3 Zoll lange Gypskrystalle und Schweselkiesknollen, die aus zusammengruppirten Würseln bestehen.

In den Schluchten, welche von Frankenforst nach Winkel hinabziehen, tritt das Konglomerat unter dem Gerölle hervor und ist am östlichen Ende von Vinxel am Wege nach Stieldorf mit einem Schachte in einer Tiefe von 80 Fuss unter dem Braunkohlengebirge gefunden worden. Am Lutterbach dehnt es sich über Stieldorferhohn bis Oelinghoven und am Pleisbach bis Scheuren aus, und tritt nochmals unterhalb Dambroich am Ickenberge in mehreren Steinbrüchen von Gerölle bedeckt und endlich im Dürresbacherseifen unter dem Braunkohlengebirge hervor. Zwischen dem Lutterbach und dem Pleisbache ist es auf der Höhe bei Buckeroth mit zwei Bohrlöchern der Braunkohlengrube Dieschzeche einmal in geringer Tiefe, ein anders Mal in 84 Fuss Tiefe erreicht worden.

Zusammenhang des Trachyt-Konglomerates mit dem Basalt-Konglomerate nördlich vom Siebengebirge.

Die ersten Spuren von einer Basaltischen Beschaffenheit des Konglomerates finden sich am Stenzelberger Kreuz, wo auch feste frische Basalt stücke in demselben liegen. In dem Hohlwege am Stenzelberg enthält das Trachyt-Konglomerat Basaltkugeln und Partieen von Basalt-Konglomerat.

Eingemengte Basaltstücke finden sich an der Westseite des *Limberges*, Basalt-Konglomerat an dessen Ostseite bei *Bennert*, in dem aber ausser den Basaltstücken

auch viele Trachytstücke vorkommen; ebenso ist es in dem Basalt-Konglomerate von Höhnchen, von Herzeleid, zwischen Bennert und Oberpleis, von Stockpütz zwischen Bennert und dem Bellinghaeuser Hofe und von Aeschpütz bei Ittenbach. Am Langenberge kommt ebenfalls Basalt-Konglomerat mit vielen Basaltstücken und wenigen Trachytstücken vor, dasselbe scheint hier einzelne Schichten in dem weit verbreiteten Trachyt-Konglomerate zu bilden.

In der Nähe finden sich Basaltstücke im Trachyt-Konglomerate an der *Hungskuhle* und am *Schlüsselpütz*; Basalt-Konglomerat mit Trachytstücken am *Thiergarten*, auf der *Casseler Heide* bis nach dem *Lutterbach* hin; bei *Frankenforst*.

Am Stein bei Broich sind die Trachyt- und Basalt-Konglomerate in vielen Fällen nicht von einander zu unterscheiden, dieselben enthalten Basalt- und Trachytstücke.

Bei Oelinghoven, bei Scheuren an dem westlichen Gehänge der Schmalemark, südwestlich von Geistingen bei Santer, tritt ebenfalls Basalt-Konglomerat auf; am letztern Punkte mit Trachytstücken. Es geht hieraus hervor, dass die Basaltische Beschaffenheit des Konglomerates in dem Maasse zunimmt, als sich dasselbe gegen N. von den Trachytbergen entfernt. Dasselbe enthält aber auch hier noch Stücke von Trachyt und zwar ziemlich häufig und in vielen Abänderungen.

Basalt-Konglomerat bei Siegburg.

Die letzten nördlichen Punkte von Basalt-Konglomerat finden sich auf der rechten Seite der Sieg, bei Siegburg, in der Nähe des schon oben erwähnten Basaltes*). Es sind drei vereinzelte Hügel, die sich in dem breiten Siegthale erheben; der Siegburger Berg, auf dem die frühere Abtei, die jetzige Provinzial-Irrenheilanstalt liegt, der Wolsberg und Riemberg (Grimperich), welcher auch wohl Wolsberg genannt wird.

Die Form dieser Berge hat wohl oft verleitet, sie mit der Bildung dieser Massen in eine ganz besondere Verbindung zu setzen. Bei der zum Theil ganz regelmässigen Schichtenlage des Basalt-Konglomerates, aus dem dieselben bestehen, bei der grossen Verbreitung, welche dasselbe zwischen den übrigen Schichten des Braunkohlengebirges besitzt, scheint es nicht zweifelhaft, dass diese Hügel die im Thale stehen gebliebenen Reste der Schichten sind, welche ursprünglich mit dem südlich weiter verbreiteten Basalt-Konglomerate zusammengehangen haben **). Die Veranlassung, dass gerade diese Theile erhalten sind, während die weit grössere Masse der Zerstörung in dem Thale erlegen ist, möchte in den schon oben erwähnten Basaltpartieen und Gängen zu suchen sein, welche durch ihre grosse Festigkeit der

^{*)} Die Entstehung und Ausbildung der Erde vorzüglich durch Beispiele aus Rheinland-Westphalen erläutert von Dr. J. Noeggerath. Stuttg. 1847. Darin: Die drei Berge von Siegburg. S. 116 bis 132. De compositione et origine trium collium ad urbem Siegburgum sitorum. Dissertatio geognostica inauguralis; quam scripsit Adolfus Overweg. Bonnae 1847. S. 32. Diese Dissertation handelt im 1. Kapitel: von den Gebirgsschichten in der Nähe von Siegburg; im 2. Kapitel ist die besondere Beschreibung der bei Siegburg gelegenen Hügel enthalten; das 3.-Kapitel beschäftigt sich mit der Entstehung der Siegburger Berge. Der talentvolle Verf. hat seinen Eifer für die Naturwissenschaften auf der Reise mit Dr. Barth in Inner-Afrika mit dem Leben bezahlt.

^{**)} Diese Ansicht hat auch der Dr. Overweg in der oben angeführten Dissertation ausgesprochen.

Wirkung der Gewässer einen stärkeren Widerstand entgegengesetzt haben. So viel ist gewiss, dass die Erscheinung von Hügeln, welche mitten in breitern Thälern entweder ganz vereinzelt oder nur durch niedrige Rücken mit den Abhängen verbunden auftreten und aus der Masse zusammengesetzt sind, in welcher das ganze Thal eingeschnitten ist, durchaus nicht selten vorkommt, und ausser allem Zusammenhange mit der vulkanischen oder eruptiven Beschaffenheit der Gesteine steht.

Der Basalt und der Dolerit, welcher in geringer Erhebung über die Thalsohle der Sieg, an der Steinbahn, an der Fronheck, Stattberg, Hufenknipp und höher an dem Gehänge, am Sentersberge bei Caldauen vorkommt, scheint wohl mit dem Basalt-Konglomerate in Zusammenhang zu stehen. Ist dies der Fall, so würden hier ganz ähnliche Verhältnisse stattfinden, wie bei Obercassel, wo das Konglomerat mit Basalt abwechselt, denn es würde auch hier ein älterer Basalt vorhanden sein, auf dem das Konglomerat aufliegt, und ein jüngerer, welcher die in demselben aufsetzenden Gänge erfüllt.

Der Thon, welcher zwischen Siegburg und dem Wolsberge sich ebenfalls wenig über die Thalsohle erhebt. möchte wohl dem Theile des Braunkohlengebirges angehören, welcher unter dem Basalt-Konglomerate liegt; in einem Brunnen bei Wolsdorf ist derselbe 30 Fuss mächtig angetroffen worden. Derselbe besitzt in dieser Gegend eine grosse Verbreitung, findet sich noch bei Stallberg und am Aggerteich.

In dem Konglomerate des Wolsberges, welches von einer eigenthümlichen Beschaffenheit ist, finden sich einzelne Trachytstücke und erhalten noch an diesem letzten Punkte den Zusammenhang, welcher zwischen dem Trachyt- und Basalt-Konglomerate besteht.

Trachyt-Konglomerat auf der gegenüberliegenden linken Rheinseite.

Wie das Rheinthal das Braunkohlengebirge überhaupt durchschneidet und also Theile desselben auf seinen beiden Seiten sich finden, ebenso ist es auch mit dem Trachyt-Konglomerate der Fall. Diese Thatsache spricht ebenso sehr dafür, dass das Konglomerat dem Braunkohlengebirge als eine eigenthümliche Schicht eingelagert ist, als dass das Rheinthal in den Schichten dieser Bildung, erst lange nach ihrem Absatze eingeschnitten worden ist. Auf der linken Rheinseite dehnt sich aber das Trachyt-Konglomerat nicht über Godesberg gegen N. hin aus und zeigt also auch hier, dass es auf die Nähe des Trachytes und des Basaltes als Basalt-Konglomerat beschränkt ist.

Die Punkte, an denen dasselbe auf der linken Rheinseite vorkommt, sind zum Theil sehr beschränkt, zum Theil nur wenig aufgeschlossen, so dass über seine Verbreitung kein sicheres Urtheil gefällt werden kann.

Der Schwarzen Erde bei Honnef gegenüber liegt das Trachyt-Konglomerat von Rolandseck, in dem sogenannten Burggraben, der kleinen Schlucht, welche den Basaltkegel von dem dahinter liegenden Gehänge trennt, und dehnt sich gegen S. bis auf den Weg aust welcher durch die Weinberge auf die Ruine führt. Dasselbe liegt wahrscheinlich unmittelbar auf den Devonschichten auf und stösst mit einer ziemlich steilen Grenze an den Basalt des Rolandseck, der bis zur Sohle des Rheinthales niedersetzt. Auf diesem Trachyt-Konglomerate ruht eine mächtige Lage von Gerölle auf, welche jedoch weiter nach W. hin auf dem Wege nach dem Roderberge und bei dem Thurme, des

sen Besitzer Jacob vom Rath, durch schöne Anlagen so viel zur Zierde der Gegend beigetragen hat, unmittelbar auf den Devonschichten liegt, so dass also hier das Trachyt-Konglomerat schon sein Ende erreicht hat. In Bezug auf die Mannigfaltigkeit der eingeschlossenen Gesteins-Bruchstücke hat dieses Konglomerat gar keine Aehnlichkeit mit dem der Schwarzen Erde, dasselbe scheint nur aus aufgelöstem Trachyt zu bestehen und nicht einmal deutliche Basaltstücke zu enthalten.

Ganz in der Nähe, auf der linken Seite der Schlucht, welche bei dem Gasthofe von Groyen zu Rolandseck mündet, findet sich eine Ablagerung von Konglomerat, dessen Grundmasse basaltischer Natur zu sein scheint und welches dabei ziemlich viele Trachytstücke enthält. Dasselbe liegt am Abhange auf den Devonschichten auf.

Westlich von Oberwinter sind zwei kleine Trachyt-Konglomerat-Punkte bekannt; an dem Abhange des Himperich (Himbrich)*), der sich aus der Schlucht oberhalb Bandorf erhebt und an dem westlichen Abhange des Eheberges nach Schiessgrub hin. An beiden Punkten scheinen erfolglose Versuche gemacht worden zu sein, Backofensteine zu gewinnen. Aus den Mittheilungen von Nose scheint hervorzugehen, dass das Trachyt-Konglomerat hier auf festem Trachyt aufliege und von Basalt bedeckt werde. Ein ähnliches Verhalten setzt derselbe auch bei dem Heldenköpfchen und Steinsberge**) an dem Gehänge des Rheinthales oberhalb Rolandseck nach Oberwinter hin voraus. Es darf hier nicht unerwähnt bleiben, dass unter dem Basalt in den grossen Unkeler Steinbrüchen ebenfalls Basalt-Konglome-

^{*)} Nose, a. a. O. B. II. S. 417.

^{**)} Nose, a. a. O. B. II. S. 237 u. 416.

rat vorkommt*). Am östlichen Fusse des Birgelerkopfes, welcher sich bei Mannberg grade oberhalb dieser Steinbrüche erhebt, findet sich ebenfalls Konglomerat. Auf der Nordseite des Dorfes auf dem Plateau ist dasselbe als Basalt-Konglomerat zu bezeichnen, obgleich sich bereits viele Trachytstücke darin finden; dagegen nach den Steinbrüchen hin nimmt es mehr den Charakter des Trachyt-Konglomerates an, und enthält viele Trachytstücke mit Sanidin-Krystallen, welche dem Trachyte des Himperich gleichen, Stücke von Devonsandstein und Thoneisensteinnieren. Sowohl oben auf der Höhe, als nach dem Rande des letzten Bergschlipfes hin ist das Konglomerat mit Löss und Geschieben bedeckt, tritt aber an dem obern steilen Abhange nochmals deutlich darunter hervor. So scheint der Zwischenraum zwischen dem Basalte des Birgelerkopfes auf der Höhe und dem Basalte, welcher sich in den Unkeler Steinbrüchen bis in das Rheinbett verfolgen lässt, ganz von Basalt-Konglomerat eingenommen zu werden.

Alexander von Humboldt**) hat zuerst diese Auflagerung des Basaltes beobachtet und bekannt gemacht. Auch an der Burg, zwischen diesem Steinbruche und Oberwinter (bei dem Meilenstein 5,75) liegt Basalt-Konglomerat unmittelbar auf dem Devonschiefer auf und wird von einer kleinen Basalt partie bedeckt.

In der Einfahrt zu dem Steinbruche an der Scheidsburg ***) ist die Grenze zwischen den Devonschichten und

^{*)} Noeggerath, Bergschlipf S. 17.

^{**)} Mineralog. Beobachtungen über die Basalte am Rhein. Braunschw. 1790. S. 117.

^{***)} Dr. G. vom Rath, Verhandl. d. naturhist. Ver. B. 15. S. IX. u. X.

dem Basalte entblösst. Unmittelbar auf diesen Schichten liegt eine unregelmässige Lage von basaltischem Konglomerate, welche mit 30 bis 40 Grad gegen den Berg geneigt ist. Zwischen den Devonschichten zeigen sich einige Streifen von Basalt, der Grenze nahe. In dem Konglomerate liegen Schiefer- und Sandsteinstücke von dunkelrother Farbe, auch dünne Lagen von rothbraunem Thon. Unmittelbar auf dem Konglomerate ist der Basalt massig, enthält nur Andeutungen einer plattenförmigen, der Grenzfläche parallelen Absonderung. In einiger Entfernung zeigen sich säulenförmige, aber plumpe und unregelmässige Absonderungen, welche rechtwinklich gegen die Grenzfläche stehen und sich je weiter entfernt. um so regelmässiger gestalten und gegen das Innere des Berges sich aufrichten und eine seigere Stellung annehmen.

Nördlich von Liessem auf der Höhe, welche in die Schlucht von Lannesdorf abfällt (am Höhenberge genannt), ist Trachyt-Konglomerat verbreitet, welches die Unterlage des Braunkohlenlagers bei Liessem ausmacht; die Verbreitung desselben unter der Bedeckung von Gerölle ist nicht bekannt, doch dürfte dieselbe nicht ganz unbedeutend sein, da sich dasselbe auch an dem Wege von Liessem nach Niederbachem und von Gimmersdorf nach Mehlem findet*). Höchst merkwürdig ist die Verbindung, in welcher das Trachyt-Konglomerat mit dem Braunkohlenlager bei Liessem steht. In der schiefrigen Braunkohle, so wie auch in dem damit abwechselnden Polirschiefer, finden sich kleinere Stücke von Trachyt; Sanidin und Hornblende sind oft gut darin zu erkennen. Das Braun-

^{*)} Der vulkanische Roderberg bei Bonn, von Carl Thomae. Bonn 1835. S. 48.

kohlenlager selbst aber ruht auf Trachyt-Konglomerat von 1/2 Fuss Mächtigkeit, welches grössere abgerundete Stücke von Trachyt einschliesst, und selbst bläulich grauen, Schwefelkies haltenden Thon bedeckt. Der Wechsel einer schmalen Lage von Trachyt-Konglomerat mit den übrigen Schichten des Braunkohlengebirges im Hangenden einer grössern Masse von Trachyt-Konglomerat ist an dieser Stelle ganz unverkennbar. Ausgedehnter ist das Vorkommen des Trachyt-Konglomerates an dem Abhange des Klosterberges über Muffendorf*). Dasselbe ist in zwei Hohlwegen aufgeschlossen, welche von dort aus nach dem Heiderhofe und nach Marienforst führen. Zwischen beiden liegt ein alter Steinbruch, in dem versucht worden ist, Backofensteine zu gewinnen. Der Ausdehnung am Gehänge werden gegen N. Schranken gesetzt durch den Basalt am Wachholder und gegen S. durch den des Lühnsberges.

O. Weber ist der Ansicht, dass der Basalt am Wachholder und am Klosterberge das Trachyt-Konglomerat durchbricht und später als dasselbe gebildet worden ist; so erklärt er den Mangel von Bruchstücken in dem Konglomerate und die auffallende Störung der Schichten an dem oberen Ausgange des Weges von Muffendorf nach Marienforst, wo dieselbe plötzlich mit 35° gegen O. einfallen und so auf den horizontal gelagerten Schichten aufliegen. Der untere Theil dieses Konglomerates ist von Löss bedeckt, der bis an den Fuss des Abhanges reicht, daher auch nicht mit Bestimmtheit angenommen werden kann, aus welchem Ge-

^{*)} Thomae, a. a. O. S. 49. Zehler, a. a. O. S. 220. O. Weber, über die Süsswasserquarze von *Muffendorf* bei *Bonn*. Naturwiss. Abhandl. herausgeg. von W. Haidinger. B. IV. Absehn. 2. S. 37.

steine die Unterlage desselben besteht. Was sich zunächst über den Löss erhebt, sieht einem zersetzten Trachyte ähnlich; weiter aufwärts finden sich festere abgerundete Trachytstücke darin und es wird eine nahe horizontale, wellenförmige Schichtung bemerkbar. In einzelnen Lagen finden sich grosse Trachytblöcke bis 5 Fuss im Durchmesser theils von der Abänderung vom Drachenfels, theils von der Abänderung von der Hohenburg bei Berkum. Ueber dem Trachyt-Konglomerate verbreitet sich die Geröllebedeckung, welche die Fläche bildet, auf der der Heiderhof liegt.

In der Nähe dieses Trachyt-Kongfomerates, am Wege von Muffendorf nach Marienforst, findet sich Hornstein, welcher sich besonders durch seine organischen Reste von allen übrigen Gesteinen der Umgegend auszeichnet und daher weiter unten noch eine ausführliche Erwähnung finden wird.

Höhen des Trachyt-Konglomerates.

Die Messungen der Höhen, bis zu denen das Trachyt- und Basalt-Konglomerat in dieser Gegend sich erhebt, lassen zwar Vieles zu wünschen übrig; die Schwierigkeiten, zu sichern Höhebestimmungen desselben zu gelangen, sind freilich auch grösser, als beim Trachyt und Basalt, wo es sich um einzelne Bergspitzen handelt. Es sind folgende anzuführen:

Höhen des Trachyt-Konglomerates in Pariser Fuss.

		über dem Meeres- spiegel,	über dem mitt- leren Rhein- spiegel bei Königswinter.
1.	Löwenburger Hof	. 1110	960
2.	Löwenburger Tränke	. 1091	941
3.	Oelberg an der Westseite	. 1075	925

		Meeres- spiegel.	
4.	Quelle in der Gierscheid an	1	
	Lohrberg	. 942	792
5.	Külsbrunner Steinbruch .	. 927	777
6.	Sattel zwischen dem Petersberg	7	
	und Nonnenstromberg		682
7.	Sattel zwischen Nonnenstrom	! -	
	berg und Rosenau		646
8.	Zwischen Wolkenburg und Dra		
	chenfels		642
9.	Nonnenstromberg an der Nord		
	seite ,		629
10.	Ausfahrt des Lippe'schen Stein		
	bruchs		596
11.	Stollen der Ofenkaule, zu		
	nächst der Wolkenburg .	. 694	544
12.	Zwischen Geisberg und Wol		-
	kenburg		542
13.	Drachenfelser Burghof		503
	Zwischen Breiberg und Uhling		
	berg		498
15.	Ofenkaule Nr. 2. (Wirtzenbruch		
20.	an der Sommerseite)		475
16.	Ofenkaule Nr. 1. südlich von		
	Adelheidsküppchen (Altebruc		
	an der Winterheller Seite)	. 595	445
17.	Hartenberg an der Westseit		444
	Bergbrunner Steg beim Burg		
• • •	hofe (Basaltgänge im Trachyt		
	Konglomerate)		435
19.	Heisterbacherrott, oberes End		432
	Heisterbacherott		416

	über dem Meeres- spiegel,	über dem mitt- leren Rhein- spiegel bei Königswinter.
21. Stieldorferhohn	. 563	413
22. Sattel zwischen Wolkenburg	u.	
Hirschberg	. 558	408
23. Bergbrunnen an der Wolke	n-	
burg		392
24. Thal zwischen Drachenfels	u.	
Hirschberg	. 534	384
25. Auf dem Stein, Weg von Broa	ich	
nach Vinxel	. 528	378
26. Oedinghoven, Grenze des Tr	a-	
chyt-Konglomerates und d	es	
aufgelagerten Braunkohleng	e-	
birges	. 393	243
27. Wolsberg bei Siegburg	. 372	222
28. Hardtberg bei Königswinter	. 365	215
29. Siegburg, Abtei	. 364	214
30. Riemberg bei Siegburg	. 331	181

Es geht hieraus hervor, dass die Partie des Trachyt-Konglomerates, welche in dem Rhöndorfer Thale zwischen der Löwenburg und dem Lohrberge sich erstreckt, eine sehr hohe Lage zwischen 927 bis 1110 Fuss hat. In der grossen zusammenhängenden Masse des Trachyt-Konglomerates erreicht dasselbe die grösste Höhe vom westlichen Abhange des Oelberges mit 1075 Fuss und fällt von hier aus in N. N.-W. Richtung bis Oedinghoven, wo es vom Braunkohlengebirge bedeckt wird, bis 393 Fuss, mithin auf eine Entfernung von 1300 Ruthen um 682 Fuss. In der Partie an den Gehängen des Mittelbachs erreicht dasselbe gegen das Margarethen-Kreuz hin die grösste Höhe; gemessen ist die Quelle in der Gierscheid mit 942 Fuss, und es steigt wohl noch

darüber an, wiewohl es nicht ganz die Höhe des Margarethen - Kreuzes mit 1027 Fuss erreicht. So beträchtliche Höhen kommen aber nur in der ganz schmalen Partie zwischen dem Wasserfall und Heideschott vor. In dem übrigen Theile dieser Partie erhebt sich das Trachyt-Konglomerat am höchsten zwischen dem Petersberg und Nonnenstromberg zu 832 Fuss, und dürfte dies wohl als ein gewissermassen ursprüngliches Niveau angesehen werden können, welches durch die zerstörenden Einflüsse der Thalbildung mannigfach erniedrigt worden ist.

Mineralogische Beschaffenheit des Trachyt-Konglomerates.

Die Zusammensetzung und Beschaffenheit des Trachyt-Konglomerates und des damit so nahe verbundenen Basalt-Konglomerates ist eine höchst mannigfaltige; die Beschreibung desselben ist daher schwierig. Die nachfolgenden Bemerkungen machen auch keinen Anspruch auf Vollständigkeit.

Die Farbe des Trachyt-Konglomerates ist graulichweiss, gelblichweiss, fleckig, seltener fleischroth, braunroth, am seltensten grünlichweiss, gelblichgrau, bläulichgrau, und in diesen letztern Farben geht es ganz in Basalt-Konglomerat über, so dass oft beide nicht von einander zu unterscheiden sind.

Eine der einfachsten Formen, in denen dasselbe überhaupt auftritt, zeigt sich in den unterirdischen Backofensteinbrüchen (Ofenkuhlen, Ofenkaulen). Die Schichtung ist ganz deutlich, durch kleine Verschiedenheiten in der Farbe, der Menge und Grösse der Einschlüsse bezeichnet. In einer weichen hellgrauen Grundmasse,

im Bruche fein und kleinkörnig, seltener grobkörnig, liegen mürbe, zellige, aufgelöste gelblichweisse, kaolinartig veränderte Trachytstücke von rundlichen Umrissen. die sich nicht leicht aus der Grundmasse herausschälen lassen. In diesen Stücken sowohl als in der Grundmasse liegen noch erkennbare Sanidin-Krystalle und viele kleine schwarze Glimmerhlättchen. Diese letzteren finden sich oft sehr zahlreich auf den Schichtungsflächen ein und geben dem Gesteine alsdann das Ansehen gewisser Sandsteinschiefer. Auffallend ist es, dass sich keine Hornblendesäulen darin wahrnehmen lassen, welche doch so häufig in den unveränderten Trachyten dieser Gegend auftreten. Die Grundmasse scheint nur aus zerkleintem Trachyt zu bestehen, welcher eine ähnliche kaolinartige Veränderung erlitten hat, wie die darin eingeschlossenen Stücke.

Aehnliche Veränderungen zeigen sich auch vielfach an dem festen Trachyt und daraus wird es erklärlich, dass bei kleinen Entblössungen an der Oberfläche die Untersuchung des Trachytes und des Trachyt-Konglomerates nicht immer leicht ist.

In dieser Form eignet sich das Gestein zur Gewinnung und Benutzung. Die Schichten sind wenig zerklüftet und brechen daher in grossen Stücken; da keine harten und festen Massen, welche leicht aus dem weichen Gestein herausbrechen, eingeschlossen sind, so lässt sich das Ganze leicht bearbeiten. Eine solche Beschaffenheit besitzt das Konglomerat überall da, wo Versuche zur Eröffnung von Steinbrüchen in demselben gemacht worden sind; die meisten sind verlassen, theils weil die Beschaffenheit des Gesteins sich änderte, theils weil dasselbe zerklüftet ist und die Abfuhrwege zu weit waren.

Mit diesen Schichten wechsellagern andere, welche

ganz gleichförmig, feinkörnig, beinahe dicht sind, kaum irgend etwas Fremdartiges als die kleinen schwarzen Glimmerblättchen wahrnehmen lassen und so einen mehr und weniger verhärteten Thonstein darstellen.

Hartung*) sagt in der Beschreibung der Caldeira das Sete Cidades auf der Insel San Miguel, dass dort eine Art erhärteter Tuffe oder ein Bimsstein-Agglomerat anstehe, das an den Duckstein, so wie an manche Abänderungen des Trachyt-Konglomerates, wie es an Ofenkuhlen des Siebengebirges gebrochen wird, erinnert. Er beschreibt dieses Gestein als eine zerreibliche, gelblichweisse, feinkörnige Grundmasse von mattem Ansehen mit erbsen- bis nussgrossen Bimssteinbrocken, Sanidin-Krystallen, schwarzen Körnchen von Augit oder Hornblende, feinen Hornblende-Nädelchen und Glimmerblättehen.

An den in den Einfahrten zu den unterirdischen Steinbrüchen entblössten Wänden des Trachyt-Konglomerates finden sich dünne Rinden, Ueberzüge einer salzigen Substanz (Efflorescenzen) in geringer Menge. Dieser Ausschlag scheint hauptsächlich aus schwefelsaurer Thonerde, wahrscheinlich mit etwas Eisenoxyd, Magnesia, sehr wenigen Alkalien und Salzsäure zu bestehen, wie die Efflorescenz, welche G. Bischof**) vom Trass im Brohlthale untersucht hat.

^{*)} Die Azoren, S. 198.

^{**)} Ueber die aus vulkanischen Gebirgsarten auswitternden Salze, insbesondere über die aus dem Trass in den Umgebungen des Laacher See's und aus den Laven bei Bertrich. Rheinland-Westph. IV. S. 246.

Mineralogische Beschaffenheit des Basalt-Konglomerates.

Ueber die Verbindung des Trachyt- und des Basalt-Konglomerates ist bereits oben Einiges angeführt worden; dieselbe wird auch dadurch hergestellt, dass einzelne Basaltstücke mehr oder weniger häufig in dem Trachyt-Konglomerate vorkommen. Wenn nun auf diese Weise Mengungen der noch bestimmbaren Bruchstücke entstehen, so ist wohl vorauszusetzen, dass auch solche Mengungen der verwitterten und aufgelösten Masse stattfinden, die aber nicht leicht erkannt werden. Es kommt daher auch vor, dass dieselben Massen bald als Trachyt-Konglomerat, bald als Basalt-Konglomerat bezeichnet werden.

Das Letztere tritt sehr ausgezeichnet an den Siegburger Bergen auf und eine Beschreibung desselben liefert desshalb auch ein für die übrigen Vorkommnisse brauchbares Bild.

Das Bindemittel oder die Grundmasse besteht aus einem Thon von verschiedenen Farben vom bläulichweissen bis zum rothen, braunen und schwarzen, von sehr verschiedener Häufigkeit. Derselbe geht durch Zunahme des Gehaltes an Eisenoxydhydrat in Thoneisenstein (Eisenniere) über, welcher stellenweise schalige und kugliche Massen in dem Konglomerate bildet. Die einzelnen Bruchstücke sind oft mit einem Ueberzuge von Eisenoxydhydrat in verschiedener gelbbrauner und rother Farbe oder von schwarzem Manganoxydhydrat versehen, welcher bei verschwindendem Bindemittel die einzelnen Bruchstücke zusammenhält. Als Bindemittel und als Ausfüllung der Räume zwischen den Bruchstücken tritt auch Arragon theils in derber krystallinischer Form, theils in büschelförmig gruppirten

dünnen Krystallnadeln auf. In diesem Bindemittel lassen sich die Zersetzungsprodukte des Basaltes mit Leichtigkeit erkennen. Die Abweichungen von dem Trachyt-Konglomerat gehen aus der verschiedenen ursprünglichen Zusammensetzung des Trachytes und des Basaltes hervor. In dem Bindemittel liegen vorzugsweise kleinere und grössere Brocken eines porösen, zelligen und blasigen Basaltes, der mehr oder weniger verändert und aufgelöst und dabei gelb und braun gefärbt ist. Nur selten finden sich Stücke von frischem und unnerändertem Basalte darin.

Dazwischen liegen Bruchstücke von Sandstein und Thonschiefer der Devonschichten, seltener Trachyt (am Wolsberge). Sehr häufig sind Partieen von weissem Thon, welche flach, scheibenförmig mit den breiten Seitenflächen der Schichtung parallel liegen.

Chemische Analyse des Trachyt-Konglomerates.

Es sind bisher nur zwei Analysen des Trachyt-Konglomerates aus dem Siebengebirge bekannt geworden, welche G. Bischof und Dr. von der Marck in Hamm veranstaltet haben. Zu denselben ist die ganz gleichartige, dünngeschichtete weisse Abänderung aus den Ofenkuhlen verwendet worden, welche mit den in diesen Steinbrüchen zu technischen Zwecken verwendeten Bänken abwechselt. Diese Abänderung kann als Typus der Grundmasse des Trachyt-Konglomerates betrachtet werden, und wenn mehrere Analysen derselben vorhanden wären, so würden daraus mit mehr Bestimmtheit Schlüsse über ihr Verhalten zu den festen Trachyten gezogen werden können.

Das Resultat der Analyse von G. Bischof I., vom Dr. von der Marck II. ist:

	I.	II.
Ši	62,83	66,39
Äl	21,55	17,74
Fe	4,11	4,97
Ċa	0,72	0,53
$\dot{M}g$	0,42	0,47
Ķ	3,35	3,05
Ńа	3,02	1,94
Ĥ	4,19	4,89
	100,19	99,98

Der nach 24stündigem Digeriren in Salzsäure lösliche Theil der Masse beträgt nach G. Bischof

15,96

der unlösliche Rückstand 84,04

100,00

Nach der Untersuchung von Schnabel ist der in Salzsäure lösliche Theil 23,92 der unlösliche Rückstand 76,08

100.00

Derselbe bestimmte den Wassergehalt zu 4,99 Proc. und fand: Chlor, Schwefelsäure und Phosphorsäure in geringen Mengen darin.

Nach Dr. von der Marck beträgt der in Salzsäure lösliche Theil der Masse, einschliesslich des Wassers

13,25

der unlösliche Rückstand 86,75

100.00

Derselbe fand ausserdem darin: Chlor 0,012; Schwefelsäure 0,004 und eine Spur von Fluor.

Abich*) hat eine Reihe von Trachyttuffen der Campi Flegraei und des Pausilipps untersucht, bei denen er jedoch nur den in Säuren löslichen Theil, welcher zwischen 75 bis 90 Proc. des Ganzen ausmacht, analysirt hat. Der Wassergehalt der neapolitanischen Trachyttuffe ist grösser, als der des Siebengebirgs Konglomerates, denn er wechselt zwischen 5,27 und 8,91 Proc. des ganzen Gesteins. Sehr viel grösser ist der Unterschied in der Löslichkeit durch Salzsäure; während von den Neapolitanischen Tuffen 3/4 bis 9/10 aufgelöst werden, wird von dem Trachyt-Konglomerate nur 1/4 bis 1/8 aufgelöst. Um eine Vergleichung zwischen der Zusammensetzung des Trachyt-Konglomerates und des Trachytes zu erleichtern, sind die Analysen des erstern auf den wasserfreien Zustand reducirt worden, wonach sich ergiebt

Trachyt-Konglomerat im wasserfreien Zustande.

I.	0.	II.	0.	
Si 65,45	34,01	69,78	36,26	
Äl 22,45	$\frac{10,48}{1,28}$ 11,76	18,65	8,71	10.17
Fe 4,28	1,28(11,76	5,22	1,46	10,17
Ċa 0,75	0,21	0,55	0,16	
Mg 0,43	0,17	0,50	0,20	1 10
К 3,49	0,59 1,78	3,27	0,55	1,43
Na 3,15	0,81	2,03	0,52	
100,00	_	100,00		

^{*)} Geol. Beobacht. über die vulk. Erschein. in Unteru. Mittel-Italien. Braunschw. 1841. S. 92.

Der Sauerstoffgehalt von R : R : Si verhält sich daher

bei I. wie 0,44 : 3 : 8,68 bei II. wie 0,42 : 3 : 10,69

Gegen die oben angeführten Trachyt-Analysen verglichen tritt zunächst die Vermehrung der Thonerde, die Verminderung von Natron auch wohl an Kalkerde hervor. Es ist offenbar aus den Trachyten kieselsaures Natron und kieselsaure Kalkerde ausgeschieden, um das Bindemittel des Konglomerates herzustellen.

Wenn man einen Trachyt zum Grunde legt, welcher überhaupt die Zusammensetzung des glasigen Feldspaths besitzt und also besteht aus

Si	67,84	35,25	12
Äl	16,83	$\binom{7,85}{0,96}$ 8,81	3
$\ddot{\mathbf{F}}\mathbf{e}$	3,21		U
Ċa	0,56	0,16	
Mg	0,32	$\begin{pmatrix} 0,16 \\ 0,13 \\ 0,44 \\ 2,21 \end{pmatrix} 2,94$	1
Ķ	2,61	0,44	
Na	8,63	2,21	
-	100,00		

so darf man von demselben nur

Si 18,79 und

Na 6,27 abziehen, um 74,94 Procent einer Substanz zu erhalten, welche genau dieselbe Zusammensetzung besitzt, wie sie die Analyse I für das wasserfreie Trachyt-Konglomerat ergiebt.

Um eine Substanz zu erhalten, wie die Analyse II. ergiebt, ist dagegen aus einem solchen Trachyte auszuscheiden:

Dig seed by Google

Si 8,00 und

Na 6,68

so dass von demselben sogar 85,32 Procent übrig bleiben würden.

Dass diess nur ein ungefähres Bild des Herganges liefert, welcher bei der Kaolinisirung des Trachytes statt gefunden hat, dürfte schon daraus hervor gehen, dass in dem Trachyt-Konglomerate das Verhältniss des Sauerstoffgehaltes im Kali und im Natron bei der Analyse I wie 1:1,37, bei der Analyse II wie 1:0,95 oder im Kali und in den übrigen einfachen Basen bei der Analyse I wie 1:2,01 bei der Analyse II wie 1:1,6 ist und sich daher innerhalb der Grenzen hält, welche sowohl bei dem glasigen Feldspath als bei dem Trachyte statt finden und daher nicht allein kieselsaures Natron fortgeführt sein wird, sondern überhaupt kieselsaure Verbindungen der einfachen Basen.

Wenn von einem Trachyte ausgegangen wird, der die Zusammensetzung desjenigen der Wolkenburg besitzt, und bei dem der Sauerstoffgehalt von

 $\dot{\mathbf{R}}:\ddot{\mathbf{R}}:\ddot{\mathbf{S}}$ i sich verhält wie

0.88:3:9.68

so würde hierbei nur auszuscheiden sein

0.

Si 5,66 mit 2,94

Na 5,74 mit 1,47

um nach der Analyse I eine Masse von der Zusammensetzung des Trachyt-Konglomerates zu liefern; es würden hierbei also nur 11,4 Procent zu entfernen sein.

Anders verhält es sich bei dem Konglomerate nach der Analyse II, denn in diesem ist verhältnissmässig mehr Kieselsäure, als in dem Trachyte der Wolkenburg vor-

handen. Es würde also in diesem Falle eine Ausscheidung von Eisenoxyd und von einfachen Basen anzunehmen sein, um das Verhältniss des Sauerstoffgehaltes in der Kieselsäure und in den Basen herzustellen, wie es Analyse II ergeben hat.

In der chemischen Zusammensetzung des Trachyt-Konglomerates wird übrigens kein Grund gegen die Ansicht gefunden werden, dass dasselbe aus der Zerstörung des festen Trachytes hervorgegangen ist; denn die Veränderung, welche bei demselben eingetreten ist, gehört zu den gewöhnlichsten, welche feldspathartige Mineralien in der Berührung mit den Atmosphärilien erleiden.

Der in Salzsäure zersetzbare Antheil des Trachyt-Konglomerates, ebenso wie der nicht zersetzte ist vom Dr. von der Marck (Analyse II) besonders analysirt worden; beide im wasserfreien Zustande und ohne Berücksichtigung von Chlor und Schwefelsäure haben folgende Resultate geliefert:

Zersetzbarer Antheil: Unzersetzbarer Antheil:

71,80
18,75
3,77
0,12
0,17
3,29
2,07
99,97

Der zersetzbare Antheil (ohne Wasser) beträgt nur 8,36 des ganzen Gesteins. Der hohe Eisengehalt desselben mag wohl auf das Vorkommen von Magneteisen hinweisen und wenn dies in Abrechnung kommt, würden sich die Verhältnisse der übrigen Bestandtheile ganz anders stellen. Die Abweichung gegen die Zusammensetzung des löslichen Bestandtheils in den Trachyt-Tuffen, welche Abich untersucht hat, ist höchst auffallend, und zeigt ebenso wie die Quantität desselben dass die Zersetzung der ursprünglichen Gesteine in beiden Fällen eine höchst verschiedene ist und andere Produkte geliefert hat.

Aus der sehr dankenswerthen Untersuchung vom Dr. von der Marck dürfte übrigens genügend hervorgehen, dass eine getrennte Untersuchung des zersetzbaren und des nicht zersetzbaren Antheils in diesen Gesteinen nicht verstattet, Schlüsse über die Beschaffenheit der sie zusammensetzenden Mineralien zu ziehen und dass eine längere Einwirkung der Säure wahrscheinlich andere Resultate würde geliefert haben.

Chemische Analyse der Sanidin-Krystalle aus dem Trachyt-Konglomerate.

Sehr wichtig sind die einzelnen, durchsichtigen Sanidin-Krystalle, welche sich vielfach in dem Trachyt-Konglomerat finden und von denen mehre Analysen vorhanden sind:

- Ia. Krystalle aus dem Trachyt-Konglomerat vom Langenberg, welche sich durch grosse Reinheit und Durchsichtigkeit auszeichnen; die Analyse ist von G. Bischof.
- Ib. Dieselben Krystalle, die Analyse hat mir der Director Dr. Schnabel in Siegen mit grosser Zuvorkommenheit mitgetheilt.
 - II. Krystalle aus dem Trachyt-Konglomerat vom

Lutterbach; die Analyse ist von dem Assistenten des Geh.-Rath Mitscherlich, Herrn Lasch, in dessen Laboratorium gemacht.

III. Krystalle aus dem Trachyt-Konglomerat vom Scharfenberg; die Analyse ist ebenfalls von Herrn Lasch.

Die Analysen sind zur leichtern Uebersicht auf 100 reducirt und der Sauerstoffgehalt ist daneben angegeben.

geben.						
	Ia.		Ib.		II.	
		0.		0.		0.
Kieselsäure	68,18	35,42	66,33	34,49	65,62	34,09
		(36, 36)		(35,38)	(:	25,00)
Thonerde	18,33	8,57	19,02	8,89	17,16	8,02
Eisenoxyd	0,71	0,21	0,52	0,16	1,67	0,50
Kalk	0,51	0,15	0,76	0,22	2,44	0,70
Magnesia	0,46	0,18	_		Spur	
Kali	7,15	1,21	6,02	1,02	12,67	2,15
Natron	4,66	1,20	7,32	1,89	0,44	0,11
	100,00		10(),00		100,00	
			III.			
•				0.		
	Kieselsi	iure	67,42 3	5,02		
	Thoner	de	15,58	7,42		
	Eisenox	yd	2,83	0,85		
	Kalk		2,77	0,79		
	Magnes	ia	0,15	0,06		
	Kali		10,52	1,79		
	Natron		0,43	0,11		
		-				

100,00

Demnach verhalten sich die Sauerstoffmengen, welche mit den Basen R, mit den Basen R und mit der Kieselsäure verbunden sind wie folgende Zahlen.

Das Verhältniss des Sauerstoffs sämmtlicher Basen zu dem der Kieselsäure ist:

	Ŕ	+	$\ddot{\mathbf{R}}$:	Si
Ia.		1		:	3,06 (3,16)
Ib.		1		:	2,83 (2,90)
II.		1		:	2,97 (3,05)
III.		1		:	3,18 (3,26)

Die Sauerstoffmengen im Natron und Kali verhalten sich nach diesen Analysen:

I a. wie 1 : 1,01 I b. 1 : 2,83 II. 1 : 19,5 III. 1 : 16,3

Das schwankende Verhältniss zwischen Natron und Kali, welches bei den Analysen des Sanidin aus dem Drachenfelser Trachyt (S. 75) bemerkt worden ist, findet also auch bei diesen reinen Krystallen aus dem Trachyt-Konglomerat vom Langenberge Ia. und Ib. statt. Die Krystalle vom Lutterbach und vom Scharfenberge sind dagegen nach den Analysen als Orthoklas zu betrachten, der in einzelnen Abänderungen einen viel grössern Gehalt von Natron zeigt, als hier erhalten worden ist. Die Abweichungen von dem Sanidin aus dem Trachyt vom Drachenfels würden sehr wichtig sein, wenn nicht überall

die Bestimmung des Kali und Natron bei diesen Analysen viele Zweifel übrig liesse.

Stücke festen Trachytes in dem Trachyt-Konglomerate.

Die wesentlichsten Abweichungen, welche das Trachyt-Konglomerat von der oben beschriebenen einfachen Form darbietet, bestehen darin, dass in demselben Trachytstücke von sehr verschiedener Grösse und Erhaltungszustande bis zu dem völlig unveränderten frischen Zustande eingeschlossen sind, mit denselben gleichzeitig Stücke der verschiedenen, die Devongruppe zusammensetzenden Gesteine.

Diese eingeschlossenen unveränderten Trachytstücke, welche bisweilen ein Paar Fuss Durchmesser, gewöhnlich aber nur einige Zoll und selbst noch weniger haben, sind Veranlassung zu sehr abweichenden Meinungen geworden.

Es ist bereits weiter oben erwähnt, dass nach Noeggerath's Ansicht der grössere Theil der in dem Konglomerate vorkommenden Trachytstücke von den zunächst gelegenen Bergen herrührt, während Horner, Zehler und vom Rath behaupten, dass die Gesteins-Abänderungen sehr vieler dieser eingeschlossenen Trachytstücke überhaupt gar nicht anstehend in dem Siebengebirge nachzuweisen seien. Es möchte aus dieser sehr verschiedenen Auffassung wohl schon hervorgehen, dass die Lösung dieser Frage mit manchen Schwierigkeiten verbunden ist. Dieselben rühren offenbar davon her, dass ausser den drei, wesentlich verschiedenen Trachyt-Abtheilungen eine grosse Zahl von Abänderungen hier vorkommt, deren Unterscheidung nicht auf festen und bestimmten Kennzeichen, sondern auf sehr schwankenden Merkmalen beruht.

So viel scheint gewiss zu sein, dass sich unter den im Konglomerate vorkommenden Trachytstücken nicht ein Einziges befindet, welches einer wesentlich von den bekannten im Siebengebirge anstehenden Trachyten verschiedenen Abänderung angehörte. Dagegen finden sich allerdings öfter Stücke in dem Konglomerate, von denen die Fundstätte in diesem Gebirge nicht leicht nachzuweisen sein würde. So kommen besonders Abänderungen mit einer dunkel rothbraunen sehr feinkörnigen Grundmasse und fest eingewachsenen Sanidinkrystallen mit einem sehr wechselnden Gehalte von Hornblende und Glimmer, oder mit einer grünen Grundmasse vor, die anstehend nicht bekannt sind.

Viele sind der Abänderung vom Drachenfels und von der Kl. Rosenau (Remscheid) sehr ähnlich. erstere kann nicht auffallen, da diese Abänderung in der grössten Ausdehnung in dem Siebengebirge vorkommt. Das letztere ist dagegen in so fern wichtig, als diese Trachyt-Abtheilung anstehend nur an einem sehr beschränkten Punkte bekannt ist und es daher nur einem Zufalle zugeschrieben werden muss, dass auch diese sehr zahlreichen Stücke in dem Konglomerate nicht als Fremdlinge betrachtet werden dürfen. Zu dieser Trachyt-Abtheilung rechnet Dr. G. vom Rath die Abänderungen, welche eine Grundmasse von lichtgrauer, bläulicher und gelblicher Farbe besitzen, etwas Magnesiaglimmer, häufigen, schön krystallisirten Titanit, zuweilen auch Hornblende enthalten; sie schliessen auch zuweilen kleine Stücke fremdartiger Gesteine ein, wodurch sie wohl ein konglomeratähnliches Ansehen erhalten, sie finden sich an den Abhängen der Rosenau und am Quegstein. Stücke, deren Grundmasse eine graugrüne Farbe hat, welche im verwitterten Rande verschwindet, und die etwas Magnesiaglimmer, sehr wenig Titanit, sehr wenig Hornblende

enthalten, sind über den Ofenkuhlenberg zerstreut. Häufig sind die dunkellauchgrünen bis dunkelbraunen Abänderungen, auf dem Bruche lebhaft schimmernd von kleinen krystallinischen Punkten, mit wenig Glimmer und Hornblende. Diese gleichförmigen und harten Gesteine sind doch der Verwitterung unterworfen. Die Grundmasse bleicht und wird weich; die Sanidin-Krystalle verändern ihr Aussehen kaum merklich. Solche Stücke finden sich sehr häufig im Konglomerate.

So sehr verschiedene Abänderungen von Trachyt sich nun auch an manchen Punkten in dem Konglomerate zusammenfinden, was auch bei einigen anstehenden Trachytmassen, wie namentlich an der Kt. Rosenau der Fall ist, so fällt es doch auf, dass Stücke, welche mit Gewissheit der Wolkenburger und der Stenzelberger Abänderung zugeschrieben werden können, nur höchst selten darunter gefunden werden. Von dem Gesteine der Löwenburg sind gar keine Stücke in dem Trachyt-Konglomerate bekannt.

Es kann nicht die Absicht sein, hier alle diejenigen Oertlichkeiten anzuführen, an denen das Trachyt-Konglomerat feste frische Bruchstücke von Trachyt enthält, da sie so sehr allgemein verbreitet sind, aber diejenigen Oertlichkeiten, wo Stücke von vielen Trachytvarietäten oder wo Stücke von bestimmt nachweisbaren Localitäten vorkommen, sollen hier genannt werden:

Schwarze Erde, Hardtberg mit Stücken von der Kl. Rosenau, Saurenberg, Kuckstein, Dünnholz, Fuss des Drachenfels grösstentheils lose Blöcke aus dem Konglomerate, Rosenau mit Stücken von der Kl. Rosenau und vom Drachenfels, Hohnsknipp, Döttscheid, Bergwiese, Fuss des Zelterberges (Hohzelter), Schlüsselpütz, Mattenpütz, Lutterbach, Klosterberg bei Muffendorf mit Stücken vom Drachenfels und von der Hohenburg bei

Berkum; von dieser letztern Varietät ist mir auf der rechten Rheinseite kein Stück in dem Trachyt-Konglomerate bekannt.

Einzelne Titanit-Krystalle finden sich in Trachytstücken aus dem Konglomerat zwischen dem Oelberge und dem Limberge, in einer Abänderung mit weisslicher Grundmasse und mit Sanidin-Krystallen mittlerer Grösse; an dem flachen Abfalle des Wasserfalls nach Heisterbach in einer Abänderung mit weisser erdiger Grundmasse und mit grossen Sanidin-Krystallen.

In dem Basalt-Konglomerate finden sich Stücke von sehr vielen verschiedenen Trachyt - Abänderungen zusammen:

Herzeleid, Stockpütz, Aeschpütz, Thiergarten.

Es verdient wohl hier nochmals bemerkt zu werden, dass Stücke des eigenthümlichen, schlackenähnlichen Gesteins mit Hornblendekrystallen vom Thiergarten vielfach mit Trachytstücken zusammen in der Nähe dieses Punktes im Trachyt-Konglomerate am Fusse des Hohzelterberges und am Schlüsselpütz, so wie im Basalt-Konglomerate am Thiergarten und der Casseler Heide sich finden.

Die Stücke, welche in dem Trachyt-Konglomerate als porphyrartige Bimssteine*) bezeichnet worden sind, dürften kaum diese Benennung rechtfertigen, dieselben sind vielmehr als Trachyte zu betrachten, welche ursprünglich zellig und blasig, durch Verwitterung ein dem Bimsstein ähnliches Ansehen erhalten haben.

Verschiedenartige Einschlüsse in dem Trachyt- und Basalt-Konglomerate.

Aehnliche schiefrige Gesteine aus Feldspath und

^{*)} Noeggerath, Rheinl.-Westph. I. S. 130.

Hornblende zusammengesetzt, wie sie als Einschlüsse in dem festen Trachyt weiter oben angeführt worden sind, finden sich einzeln, als scheibenförmige Bruchstücke mit abgerundeten Kanten in dem Trachyt-Konglomerate an dem Ofenkuhlenberge und an dem Lutterbach. Diese Gesteine stimmen in petrographischer Hinsicht mehrfach mit einigen der sogenannten vulkanischen Bomben vom Laacher See überein. So finden sich am Lutterbach einige Stücke, die aus körnigem Sanidin mit vielen langen, schwarzen Hornblende-Krystallen und einer sehr grossen Menge kleiner, weingelber und starkglänzender Titanit-Krystalle bestehen, auf der Oberfläche des Saurenberges kugliche Massen von Sanidin, worin hin und wieder Hornblende und Magneteisen liegen. Aehnliche Rollstücke fand Dr. G. vom Rath nördlich der Wolkenburg, einen Block über Fussgrösse nordöstlich vom Gipfel des Wasserfalls. Derselbe besteht aus einem grobkörnigen Gemenge von Sanidin, dessen Krystalle die Grösse von 1/2 Zoll erreichen, darin liegen einzelne liniengrosse Octaeder von Magneteisen und wenig Magnesiaglimmer.

Solche Gesteinsstücke sind in dem Basalt-Konglomerat eingeschlossen am Aeschpütz.

Stücke von Devonsandstein und Devonschiefer in sehr verschiedener Grösse mit abgerundeten Kanten, weder scharfkantig, noch völlig abgerollt, finden sich in sehr verschiedener Häufigkeit im Trachyt-Konglomerate:

Schwarze Erde, Fuss der Scheerköpfe, zwischen dem Löwenburger Hofe und dem Ittenbacher Kottnebel sehr häufig, Hardtberg, Saurenberg, Hölle bei Königswinter überaus häufig, zwischen der Wolkenburg und dem Hirschberg, Fuss des Ofenkuhlenberges, Fuss der Rosenau, Perlenhardt, Dötscheid, Milchplatz an dem nord-

östlichen Abhange des Stenzelberges, Rothe Kreuz, Schlüsselpütz, Langenberg, Hungskuhle, Rolandseck.

In dem Basalt-Konglomerate:

Höhnchen, Aeschpütz, Casseler Heide, Riemberg, Wolsberg, Siegburgerberg.

Die meisten dieser Punkte sind wenig entfernt von dem Rande anstehender Devonschichten.

Hier sind auch die vielen kleinen abgerundeten Stücke von weissem Quarz anzuführen, demjenigen ähnlich, welcher auf Klüften in den Devonschichten vorzukommen pflegt. Einige Stücke haben das Ansehen von abgeschliffenen Krystallen. Dieselben kommen am östlichen Abhange des Riemberges bei Siegburg vor.

Kleine durchsichtige ganz Adular ähnliche Sanidin-Krystalle sehr frisch, überaus scharfkantig und mit ziemlich vielen Krystallflächen, die leicht aus dem weichen Konglomerate herausfallen und daher an der Oberfläche gesammelt werden können, finden sich in dem Trachyt-Konglomerate am Langenberg, Lutterbach, Scharfenberg, Rothe Kreuz, Bellinghäuserhof, Bergbrunner Steg, am Ofenkuhlenberg*), am Stein bei Broich, hier grösstentheils Bruchstücke.

Das Vorkommen dieser scharfkantigen Sanidin-Krystalle in dem Trachyt-Konglomerate möchte für die weiter oben angeführte Ansicht sprechen, dieses Konglomerat als einen Trachyt-Tuff zu betrachten, welcher bei einem vulkanischen Ausbruche ausgeworfen und in Schichten abgelagert sei. In den Tuffen

^{*)} Dieser Punkt ist angeführt in der Beschreib. der Miner. Samml. d. Med.-Rath Bergemann von Kaiser. S. 46. Die Form derselben ist hienach verschieden von den bekannten Krystallen am Langenberg und Rothenkreuz.

der Vulkane finden sich häufig Augit-Krystalle und Glimmerblättchen, welche als solche mit staubartigen Materialien ausgeworfen worden sind. Diesem Vorkommen würden die Sanidin-Krystalle entsprechen. Wenn aber durchaus nicht nachgewiesen werden kann, wo das Material der Trachyt-Konglomerate in dieser Gegend ausgeworfen worden ist und dass die Oberflächen-Verhältnisse mit einem so grossen vulkanischen Ausbruche in Uebereinstimmung stehen, so dürfte die Ansicht, dass hier eine gewöhnliche Konglomeratbildung vorliege einstweilen festzuhalten sein.

Auf ähnliche Weise kommen in dem Basalt-Konglomerate einzelne Hornblende-Krystalle bei Herzeleid und Stockpütz vor.

Kleine Körner von Magneteisen sind in dem Trachyt-Konglomerat enthalten, denn ein daraus bestehender schwarzer Sand wird aus demselben durch den Regen ausgewachsen am Langenberge. Die kleinsten Körner zeigen sich unter dem Mikroskop als Krystalle, Octaeder mit Würfel- und Granatoederflächen. In diesem Sande kommt auch Titanit häufig in kleinen Körnern von weingelber Farbe, und als Seltenheit Hyazinth und Saphir vor. Diese letzteren sind von der Grösse eines Hirsekornes, von schöner dunkelblauer Farbe und ausgezeichneter Durchsichtigkeit. Theils sind es deutliche Krystalle oder deren Bruchstücke, theils vollständig abgerundete Körner ohne Spuren von Krystallflächen.

Gänge von Opaljaspis und von Psilomelan im Trachyt-Konglomerate.

Ausser den bereits oben ausführlich erwähnten Trachyt- und Basaltgängen, so wie Trachyt-Konglomerat-Gängen, verdienen hier angeführt zu werden: Kleine Trümer von 2 bis 3 Linien Stärke eines schwärzlichgrauen thonsteinartigen Minerals, welche, sich vielfach kreuzend, im dem Trachyt-Konglomerate der Perlenhardt vorkommen; sowie Gänge von Opaljaspis. die sich von denjenigen nicht unterscheiden, welche in dem Trachyte selbst aufsetzen. Die erste Nachricht davon hat Noeggerath*) gegeben. In dem Hohlwege am Langenberg, welcher aus dem Thale von Heisterbach nach Heisterbacherott führt, durchsetzt ein Gang von Opaljaspis das Trachyt-Konglomerat.

Derselbe ist 2 bis 3 Zoll mächtig, streicht St. 10½ und fällt mit 80 bis 85° gegen O. ein. Derselbe ist von einer Senkung der Schichten im Hangenden begleitet, welche 4 Fuss tiefer liegen, als in seinem Liegenden. Die Farbe dieses Opaljaspis ist ocker- und bräunlichgelb, gewolkt und auch schmutzig ölgrün.

Ganz ähnliche Gänge von Opaljaspis finden sich in dem Trachyt-Konglomerat, nordöstlich vom Rothen Kreuz am Abhange der Casseler Heide von gelber und grüner Farbe, am Tannenwäldchen von gelber Farbe, an der Hungskuhle und am Schlüsselpütz von braungelber Farbe; am Fusse der Rosenau mit Chalcedon in Drusen und Klüften.

Den Opaljaspis aus dem Gange im Hohlwege am Langenberg (I.) und am Abhange der Casseler Heide (II.) hat Dr. von der Marck analysirt. Der Wassergehalt beträgt bei I. 5,11, bei II. 4,83 Procent, stimmt also mit demjenigen des Opaljaspis aus dem Trachyt der Rosenau überein. Das specifische Gewicht bei I. ist 2,11; bei II. 2,08.

Die Resultate der Analyse, nach Abzug des Wassers sind:

^{*)} Rheinl.-Westph. B. I. S. 139.

	I.	II.
Śï	91,19	90,63
Äl	1,05	1,74
$\ddot{\mathbf{F}}\mathbf{e}$	7,45	7,00
Ċa		Spur
Мg	0,20	- 0,63
Ķ	0,14	
	100,00	100,00

Dieser Opaljaspis unterscheidet sich nach den oben mitgetheilten Analysen von demjenigen der Rosenau, durch geringeren Gehalt an Kieselsäure, grösseren Gehalt an Thonerde und besonders an Eisenoxyd, sie stimmen sehr genau mit der Analyse X. einer zerreiblichen, gelblichen, matten Masse überein, welche nierenartig an der Oberfläche der glänzenden erscheint.

Streifen und Nieren von schwarzem Opaljaspis kommen im Trachyt-Konglomerate im Dürresbacher Seifen vor, welche einen Uebergang in das kieselschieferartige Gestein bilden, das sich mit der Blätterkohle zusammen bei Rott findet.

Am nördlichen Fusse des Drachenfels kommen in dem Trachyt-Konglomerat Trümer von dichtem Psilomelan, einige Zolle mächtig, vor*). Dieselben sind in dem Wege von Königswinter nach dem Drachenfels entblösst, zwischen dem Abgange des Weges nach dem Burghofe und dem Wege nach den verlassenen Steinbrüchen an der Westseite des Berges. Dieselben streichen hier und in einem Schurfe weiter westlich St. 9 und

^{*)} Das Vorkommen von Hartmanganerz im Trachyt vom *Drachenfels* am Rheine. Von Herrn von Huene. Zeitschr. der deutsch. geol. Gesellsch. B. IV. S. 576.

fallen mit 70 bis 75° gegen S.-W. ein. Zwischen dem Wege nach dem Burghofe und dem Kuckstein kommen in dem Trachyt-Konglomerat zwei nahe liegende Trümchen von Eisenocker vor, in denen Stücke von Psilomelan liegen; dieselben streichen St. 11 und fallen steil gegen W. ein, und sind am Hohlwege in einer Länge von etwa 50 Fuss zu verfolgen. Der Psilomelan dringt in das Trachyt-Konglomerat ein und schliesst Partieen desselben ganz und gar ein; ist fest mit dem Nebengestein verwachsen, welches in der Nähe des Manganerzes eine grünlich gelbe Färbung zeigt. Auch auf dem Felde, worauf das Belvedere (Dünnholzkopf) steht, finden sich viele Stücke von Psilomelan, welcher demienigen aus den angeführten Trümern völlig gleich ist. Ebenso finden sich auch Psilomelanstücke auf den Feldern zwischen dem Wintermühlenhofe und dem Hirschberge im Gebiete des Trachyt-Konglomerates, welche wahrscheinlich von ähnlichen Trümern herrühren.

Sphärosiderit im Konglomerate.

Nieren und Platten von thonigem Sphärosiderit und von Thoneisenstein liegen in dem Trachyt-Konglomerate an dem Hohlwege, welcher am Stein von Broich nach Oberholtorf führt; in dem Trachyt-Konglomerate der Braunkohlengrube Satisfaction bei Utweiler, ebenso wie in dem darüberliegenden Thon und in dem untern Theile des Braunkohlenlagers; in dem Basalt-Konglomerate von Sonter, in dem auch das Bindemittel selbst in thonigen Sphärosiderit übergeht.

Vegetabilische Reste im Konglomerate.

Abdrücke von Dicotyledonen-Blättern, übereinstimmend mit denjenigen, welche an mehreren Punk-

ten in den Schichten des Braunkohlengebirges vorkommen, finden sich in dem feinkörnigen Trachyt-Konglomerate am Fusse des Ofenkuhlenberges am Mittelbachthale, wo der Hohlweg, welcher nach den Steinbrüchen an der Winterhellerseite führt, dieses Thal verlässt und in die Seitenschlucht einbiegt, in einer dünnen Lage, zwischen diesen Punkten und der Stelle, wo der oben beschriebene Basaltgang den Hohlweg durchschneidet*). Aehnliche Blattabdrücke finden sich auch in dem Basalt-Konglomerate bei Scheuren**).

Fossiles Holz, braunkohlenartig, findet sich in dem Trachyt-Konglomerate am *Langenberge* und an der *Hungs-kuhle*.

Das Basalt-Konglomerat der Siegburger Berge enthält häufig Holz, welches in kohlensauren Kalk umgeändert ist, theils in Bruchstücken, theils in Stämmen und Aesten ***). Die Fasern desselben besitzen oft nur einen

^{*)} Die Tertiärflora der Niederrheinischen Braunkohlenformation. Von Dr. med C. O. Weber, Palaeographica, Beiträge zur Naturgeschichte der Vorwelt, herausg. von W. Dunker und H. von Meyer. Cassel 1851. B. II. S. 120.

^{**)} C. v. Oeynhausen, Laacher See. S. 17 führt an, dass Blätterabdrücke in einem geschichteten Tuff in der Nähe des basaltischen Steinberges bei Burgbrohl vorkommen. Dieses Vorkommen ist wohl mit dem im Basalt-Konglomerate von Scheuren zu vergleichen, obgleich C. v. Oeynhausen diesen Tuff von dem Basalt des Steinberges trennt und ihn den Augitlaven oder einer noch jüngern Bildung zuzählt.

^{***)} Die Entstehung und Ausbildung der Erde von Noeggerath. S. 125. Das Vorkommen des Basaltes mit verkieseltem und bituminösem Holze am hohen Seelbachskopf im Grunde Seel- und Burbach bei Siegen von Herrn Noeggerath in Karsten's Archiv 1840. B. 14. S. 215.

ganz geringen Zusammenhalt, so dass sie oft aus einander fallen, oder sich ganz leicht ablösen lassen. In anderen Fällen hat das verkieselte Holz eine grössere Festigkeit. Seltener ist das Holz in Brauneisenstein umgewandelt. Weit häufiger sind aber nur cylindrische Höhlungen in deutlicher Stamm- oder Astform, 6 bis 7 Fuss lang in dem Konglomerate zurückgeblieben, aus dem die Masse des Holzes verschwunden ist. Die Wände dieser Höhlungen sind zuweilen mit weissen, nadelförmigen Arragon - Krystallen bekleidet. Die Höhlungen durchziehen das Gestein nach allen Richtungen. Stücke von bituminösem Holze mit anfangender Verkalkung, so wie Stücke ausgezeichneter Pechkohle, sind selten. Göppert hat ein Stück fossilen Holzes aus diesem Konglomerate untersucht, dessen Zellen krystallinische Anhäufungen von kohlensaurem Kalke enthalten und in der Mitte eine mit Arragon besetzte Druse einschliesst. Dasselbe gehört zu Pinites und zwar zu einer Species, die in den benachbarten Braunkohlenlagern vorkommt*). H. Laspeyres hat dieses Holz analysirt. Das Resultat der Analyse ist:

Kohlensäure	43,26	Proc.
Kalk	51,54	77
Eisenoxydul	3,74	,,
Magnesia	0,29	,,
Glühverlust, Pho	s-	
phorsäure, Kieselsäu	re 1,17	,,
	100,00	Proc.

^{*)} Bericht über eine in den preuss. Rheinlanden und einem Theile Westphalens unternommene Reise zum Zwecke der Erforschung der fossilen Flora jener Gegenden. Von Herrn Prof. Dr. Göppert. In Karsten's Archiv. 1850. B. 23. S. 7.

Verkieseltes Holz kommt entweder gar nicht, oder doch nur sehr selten vor, da sämmtliche Stücke, welche untersucht wurden, mit Säuren stark brausten.

Das Basalt-Konglomerat, welches unter dem Basalte in den Unkeler Steinbrüchen liegt, enthält ausgezeichnete Stücke von bituminösem Holze, auch zuweilen ganz schwarz, welches Göppert den Abietinen zurechnet, ohne es näher zu bestimmen *). Noeggerath **) spricht sich nicht blos für diese beiden Fälle, sondern allgemein in Bezug auf das Vorkommen fossiler Hölzer im Basalt-Konglomerat dahin aus, dass dasselbe aufgelagert gewesenes Braunkohlengebirge bei seinem Durchdrängen aus der Tiefe getroffen, zerstört und Theile davon, unter diesen das fossile Holz, in sich aufgenommen habe. Göppert theilt diese Betrachtungsweise. Nach den bisher vorgetragenen Beobachtungen kann ich dieser Ansicht nicht zustimmen, da das Basalt-Konglomerat in dem Siebengebirge ebenso wie die übrigen Schichten des Braunkohlengebirges an der Oberfläche durch Zerkleinerung vorhandener Gebirgsmassen gebildet worden ist. Dabei wurden die Holzstücke eben so wohl von dem Basalt-Konglomerate, wie von dem Sandstein oder Kiesel-Konglomerate oder von andern Schichten des Braunkohlengebirges eingeschlossen.

Es muss ferner hier noch an das bereits oben bemerkte Vorkommen von bituminösem Holze in dem Basaltgange auf der Grube Johannissegen bei Huscheid***)

^{*)} Nose, a. a. O. II. S. 245. Noeggerath, Bergschlüpf S. 20.

^{**)} In Karsten's Archiv B. 14 S. 210 u. f. Bergschlüpf S. 21.

^{***)} Auch in den auf der Kupfergrube St. Josephsberg am Virneberg bei Rheinbreitbach (südlich vom Sie-

und dem Basaltgange in der $H\ddot{o}lle$ unterhalb des $Winterm\"{u}hlenhofes$ erinnert werden.

Das verkieselte, zum Theil aus Holzopal bestehende Holz*), welches nahe südlich des von Broich nach Oberholtorf führenden Weges am Stein in einem Schurfe in grosser Menge gefunden worden ist, kommt in einem weissen Hornstein nahe unter der Oberfläche vor. Derselbe besteht aus grossen scharfkantigen Stücken, die wohl das Ausgehende einer Lage von einigen Fussen Mächtigkeit bilden mögen und liegt auf schwarzem Thon auf. Ganz in der Nähe am Wege steht aber noch Basalt-Konglomerat an, welches erst etwas höher von Gerölle bedeckt wird. Dieser Hornstein dürfte daher wohl in dem Basalt-Konglomerate eingelagert sein.

VI. Braunkohlengebirge.

Allgemeines Verhalten der Schichten des Braunkohlengebirges.

Das Vorkommen und die Verbreitung sowohl der unteren als der oberen Glieder des Braunkohlengebirges in dieser Gegend ist bereits bei der vorhergehenden Beschreibung des Trachyt-Konglomerates so vielfach erwähnt worden, dass es überflüssig erscheint, nochmals darauf zurückzukommen.

bengebirge) bekannten basaltischen Gängen hat sich bituminöses, von Schwefelkies durchdrungenes Holz gefunden. Wurzer, a. a. O. S. 76. Noeggerath in Karsten's Archiv B. 14. S. 225.

^{*)} Noeggerath, Rheinl.-Westph. B. I. S. 338 u. Karsten's Archiv 1840 B. 14. S. 214 u. S. 348. Zehler, a. a. O. S. 56 u. 57.

Es ist oben gezeigt worden, dass das Trachyt-Konglomerat zwischen den Schichten des Braunkohlengebirges liegt, und dadurch eine obere und untere Abtheilung unterscheiden lässt. Es ist aber auch schon bemerkt worden, dass in grösserer Entfernung von den Trachyt-Bergen dieses Verhältniss dadurch eine Abänderung erleidet, dass einige Trachyt-Konglomeratlagen von geringer Mächtigkeit mit den übrigen Schichten des Braunkohlengebirges abwechseln. Die Trennung der untern und obern Abtheilung ist alsdann weder vollständig. noch scharf. Dieser Absonderung soll überhaupt kein besonderes Gewicht beigelegt werden; die Sandsteine und Kiesel-Konglomerate, der Sand, Thon mit thonigem Sphärosiderit in Lagen und Nieren, der Alaunthon und die Lagen von Braunkohlen, erdige und dünnschiefrige, Blätter oder Papierkohle, Disodyl*) mit Infusorienschiefer (Kieseltuffen) scheinen eine zusammengehörige Bildung auszumachen. Die Reihenfolge dieser Schichten zu ermitteln, ist mit besonderen Schwierigkeiten verbunden. Wenn auch mit ziemlicher Sicherheit anzunehmen ist, dass die Sandsteine und Kiesel-Konglomerate im Siebengebirge die ältesten Schichten ausmachen, so kommen doch ähnliche kieselige Bildungen vor, bei denen dies zweifelhaft ist, und welche eine höhere Stellung in der Reihenfolge der Schichten einnehmen. Ebenso ist es wahrscheinlich, dass ausser vielen schmalen Schichten von Braunkohle mehrere mächtige Braunkohlenlager sich über einander vorfinden, das Blätterkohlenlager,

^{*)} Diese Abänderung der Braunkohle vom Fusse des Minderberges hat Jordan unter dem Namen "verhärteter Blätterthon" zuerst beschrieben, in den Mineralog. Berg - und Hüttenmänn. Reisebemerkungen. Göttingen 1803. S. 195.

das mit Alaunthon verbundene Lager, das reine Braunkohlenlager und dass dieselben der obern Abtheilung dieser Schichten angehören.

Das ganze Braunkohlengebirge wird in dieser Gegend von einer mächtigen Lage von Geröllen (Geschiebe. Kies, Gran nach dem örtlichen Sprachgebrauch, Grand), mit Sand oder Lehm bedeckt, welcher von dem Braunkohlengebirge getrennt werden muss und einer viel jüngern Epoche angehört. Diese Geröllebedeckung dehnt sich weiter aus, als das Braunkohlengebirge selbst und bedeckt daher an vielen Punkten unmittelbar die Devonschichten. Die Schichten des Braunkohlengebirges gehen grösstentheils nur an den Gehängen der Thäler zu Tage aus, welche die Bedeckung der Gerölle durchschneiden, sie sind aber auch hier theils durch Löss, theils durch die von der obern Gerölle-Bedeckung herabgeführten Massen versteckt. Ohne die Aufschlüsse. welche der Bergbau auf Braunkohlen und Eisenstein und die Gewinnung des Thons in diesem Gebirge liefert. würde sehr wenig von dessen Zusammensetzung und von seiner Lagerung bekannt sein.

Schichten unter dem Trachyt-Konglomerate im Thale des Mittelbachs.

Unter dem Trachyt-Konglomerat ist der Sandstein und das Kiesel-Konglomerat ganz besonders bei dem Wintermühlenhofe am Quegstein, Dänzchen, an der Pferdswiese in dem Thale des Mittelbachs, dann in der Schlucht zwischen der Rosenau und dem Nonnenstromberg auf deren linken Seite, an dem Fusse der Kl. Rosenau im Thale des Mittelbachs, und endlich in der Nähe des Burghofes entblösst. Die Auflagerung des Trachyt-Konglomerates auf diesen Gesteinen

ist bereits oben ausführlich beschrieben worden und bedarf es daher hier nur der Erinnerung, dass dieselbe an vielen Stellen in Hohlwegen und Steinbrüchen deutlich aufgeschlossen ist.

Der Sandstein ist sehr feinkörnig, die feinen, rundlichen, wasserhellen, durchscheinenden Quarzkörner sind durch ein quarziges Bindemittel verbunden. Diese Verbindung ist so innig, dass die Körner entweder kaum oder gar nicht von dem Bindemittel zu unterscheiden sind

Der Bruch ist alsdann im Grossen unvollkommen muschlich und im Kleinen splittrig. Dieser Sandstein geht auf solche Weise in splittrigen Quarz und Hornstein von weisser, grüner und brauner Farbe über, theils gleichförmig, theils geflammt, besonders gelb und grau, so namentlich in der Schlucht zwischen der Rosenau und dem Nonnenstromberg, hat dabei einen grossen Zusammenhalt und Härte.

Auf der andern Seite verlieren die Quarzkörner aber so sehr den Zusammenhang, dass der Sandstein in einen wahren Sand übergeht. Am Quegstein lässt sich auch ein vollständiger Uebergang aus diesem Sand in einen weissen grauen Thon verfolgen.

In dem Sandstein finden sich theils einzelne abgerundete Geschiebe von Quarz und Hornstein von bläulichgrauer, graulichweisser, milchweisser, seltener von rauchgrauer, schwärzlicher und bräunlichgelber, am seltensten von gelblichgrüner und rosenrother Farbe, theils Partieen, in denen diese Geschiebe ziemlich dicht zusammengedrängt ein Kiesel·Konglomerat bilden. Der feinkörmige Sandstein und das grobe Kiesel-Konglomerat sind oft fest zusammengewachsen und nicht immer in besonderen Schichten von einander getrennt. Die Geschiebe von schwärzlicher Farbe sind dem ge-

wöhnlichen Kieselschiefer oft sehr ähnlich. Das Vorkommen ist oft massig zu nennen, so dass keine Schichtenabtheilung bemerkbar wird, während an andern Stellen der feste, fein- oder grobkörnige Sandstein in dünnen nicht grade sehr ebenen, sondern mehr schülfrigen Schichten getrennt ist. In dieser Abänderung finden sich in einigen dünnen, nur wenige Zolle mächtigen Lagen Blattabdrücke in so grosser Menge, dass das Gestein ganz damit durchwebt ist, namentlich am Quegstein*). In den massigen Partieen treten oft weit geöffnete Spalten und Klüfte auf, welche grosse Blöcke von einander absondern und mit Kalksinter überzogen sind.

Eine dieser Spalten ist über 6 Zoll weit und ganz mit Kalksinter erfüllt, von dem grosse Stücke ausgeschlagen werden können. Derselbe ist von gelblicher Farbe und hat hellere und dunklere Streifen parallel den Saalbändern, wie der Kalksinter aus dem Römer-Kanal in der Eifel. Er ist jedoch nicht so dicht wie dieser, enthält viele flache Drusen, welche mit Krystallspitzen besetzt sind und häufig Bruchstücke des Nebengesteins.

In diesem Gesteine, sowohl in dem feinkörnigen Sandsteine als in dem Konglomerate, kommen Stücke von verkieseltem Holze vor, welche oft nur an der Aussenseite noch Spuren der Struktur wahrnehmen lassen, während sie innen aus einer durchaus gleichförmigen Masse von gelbem und gelbbraunem Holzopal oder Opaljapsis bestehen. Mit denselben zusammen findet sich gemeiner und Halb-Opal von weissgrauer, grüner und braunrother Farbe, so wie als Ueberzug auf Klüften und in Drusenräumen Chalcedon.

^{*)} Dr. O. Weber, a. a. O. S. 120.

Sandstein- und Thon-Schichten im Siebengebirge, deren Stellung zu dem Trachyt-Konglomerate zweifelhaft ist.

An mehreren anderen Punkten finden sich ganz ähnliche Gesteine, an denen aber nicht deutlich beobachtet werden kann, ob sie ebenfalls unter dem Trachyt-Konglomerate liegen, wenn gleich auch keine Beobachtung dafür spricht, dass sie der obern Abtheilung des Braunkohlengebirges angehören.

So kommen am Alterott (Allrott*), am nördlichen Abhange des Petersberges, östlich vom Falkenberg, oberhalb des Finkenseisens und des Brückseisens Sandsteine vor, welche denen vom Wintermühlenhofe ähnlich sind, deren Lagerung in Bezug auf das Trachyt-Konglomerat noch nicht näher hat ermittelt werden können.

Es findet sich hier feinkörniger, schiefriger, gelber und bräunlicher Sandstein; massiger Sandstein, der vollständig in Hornstein übergeht, grobkörniger lose verbundener Sandstein; loser unzusammenhängender Quarzsand, in welchen einzelne Massen (Nieren) von Hornstein liegen. In einigen dünnen Lagen kommen hier dieselben Blattabdrücke wie am Wintermühlenhofe vor.

Dieser Sandstein scheint abwärts nach dem Brückseifen und Finkenseifen hin auf graublauem Thon (Thonmergel nach Zehler**) mit Nieren und Knollen von
thonigem Sphärosiderit aufzufliegen, welche auf der Grube
Sophia in Tagebauen an den Abhängen beider Schluchten gewonnen worden sind. Die Thonlagen ziehen sich
bis an den Weg von Oberdollendorf nach Heisterbach
und bis zu dem Altenbach herab, wo sie unmittelbar auf

^{*)} Nose, a. a. O. I. S. 99.

^{**)} A. a. O. S. 81.

Devonschichten aufliegen. Dieselben streichen im Brückseifen St. 3 bis 4 und fallen mit 40 Grad gegen S.-O. ein, sind hier in einigen neueren Tagebauen mit Thon und Sand, darüber mit Geschieben und Löss bedeckt. In den jetzt verstürzten Tagebauen sind Schichten von feinkörnigem, thonigen und weichen Trachyt-Konglomerat von geringer Mächtigkeit vorgekommen, die aber gegenwärtig nirgends sichtbar sind.

Zwischen dem Falkenberge und dem Petersberge findet sich Thon, der mit Versuchschächten durchteuft und unter dem ganz weisser feiner Sand gefunden worden ist. Ebenso ist auch weisser Thon an der Westseite der Umfassungsmauer der Abtei Heisterbach gegraben worden *).

Zu diesen zweifelhaften Vorkommnissen gehört der weissgraue, quarzige Sandstein, welcher sich an einigen Stellen auf der Terrasse über den Devonschichten an dem westlichen und dem nordwestlichen Abhange der Dollendorfer Hardt findet **).

An dem nördlichen Abhange ist bis gegen das Thal von Römtinghoven kein anstehendes Gestein sichtbar, dann treten die Thone auf, welche bereits oben erwähnt worden sind.

Diese scheinen unter dem Trachyt-Konglomerate des Jungfernberges, Popelsberges und von Broich zu liegen. Dies dürfte aus der Lage derselben und aus dem Verhalten in einigen Gruben hervorgehen, welche in der Nähe von Broich darin gemacht worden sind. Das Verhalten des Sandsteins von Alterott und von der Dollendorfer Hardt möchte wohl jedenfalls mit einander darin

^{*)} Zehler, a. a. O. S. 89.

^{**)} Zehler, a. a. O. S. 59.

übereinstimmen, dass derselbe auf einer Ablagerung von Thon aufliegt, die unmittelbar die Devonschichten bedeckt. Ferner müssen hier noch angeführt werden: der gelbliche Sandstein mit eisenschüssigen Streifen vom Fusse der Rodderhardt; der gelbe lockere, nicht fest verbundene Sandstein von Freckwinkel: ganz besonders aber die kieseligen Bildungen vom Pfannenschoppen und von Dürresbach. An dem ersten Punkte finden sich ganz feinschiefrige schwarze Hornsteine mit Abdrücken von Blättern, schwarzer Hornstein mit Schwefelkies, verkieseltes Holz in Hornstein, sehr festes Kiesel-Konglomerat mit einem weissgrauen hornsteinartigen Bindemittel, alles in der Nähe der Blätterkohle, in der auch kleine Nieren von Hornstein vorkommen. Der Hornstein geht ganz in Polierschiefer und Kieseltuff, in lockere, fein zerreibliche, kieselige Massen über, welche nach Ehrenberg, wie noch weiter unten erwähnt werden wird, grösstentheils aus den noch erkennbaren Schalen von Infusorien bestehen.

Bei Dürresbach kommt feinkörniger, weissgelblicher und gelbbrauner Sandstein mit sehr vielen Blattabdrükken, in flammig gezeichneten gelbgrauen Hornstein übergehend vor; fester hellgrauer Sandstein mit Kalkbindemittel, welches krystallinisch ist, und daher auf dem Bruche einen schillernden Glanz besitzt, Kiesel-Konglomerat, abweichend von dem gewöhnlichen Vorkommen in einem lockeren Zusammenhange.

Kieselige Schichten auf der linken Rheinseite.

Am wichtigsten erscheint hier der Hornstein zwischen Marienforst und Muffendorf*), welcher sich in

^{*)} Eine ausführliche Beschreibung dieses Vorkommens

grossen Blöcken und kleineren Stücken an der Oberfläche und unter der Bedeckung von Geröllen findet. Derselbe mag auch wohl in der Nähe in einer gewissen Verbreitung anstehen*).

In diesem Hornstein kommt schwarzer streifiger und gelbbrauner Opaljaspis und hellgrauer weisser Halbopal, in Partieen weisser und bläulichweisser Chalcedon als Ueberzug vor. Das Gestein ist oft löcherig und zackig und geht vollkommen in feinkörnigen weissen und grauen Sandstein über, welcher mit dem am Quegstein vorkommenden Aehnlichkeit besitzt. Als eine sehr eigenthümliche Ausfüllung der Höhlungen beschreibt O. Weber*) ein weisses feines Pulver, welches unter dem Mikroskop als aus sehr kleinen säulenförmigen Bergkrystallen von 1/50 bis 1/100 Par. Linien Länge bestehend sich erweist. Die Blöcke des Hornsteins liegen auf dem Trachyt-Konglomerate vom Klosterberge bei Muffendorf, dieselben gehören daher der obern Schichtenabtheilung des Braunkohlengebirges an.

Der eigenthümliche Charakter der eingeschlossenen Süsswasserschnecken könnte sie vielleicht an die obere Grenze dieser Bildung versetzen lassen, da ähnliche Reste in keiner andern Schicht derselben vorkommen.

hat C. O. Weber, über die Süsswasserquarze von Muffendorf bei Bonn in den naturwissenschaftl. Abhandl. gesamm. von W. Haidinger, B. 4. Abth. 2. S. 19 u. folg. 1850 und ferner Fr. Rolle, über das Süsswasserquarzgestein von Muffendorf bei Bonn in v. Leonh. und Bronn neues Jahrb. 1850. St. 789 u. folg. geliefert. Derselbe bezeichnet die eben genannte Gesteinsabänderung als hornsteinartigen Halbopal.

^{*)} Horner, a. a. O. S. 455.

^{**)} A. a. O. S. 24.

Hierdurch unterscheidet sich diese Oertlichkeit von allen übrigen.

Dagegen schliesst sich diesen der Sandstein im Walde südwestlich von Lannesdorf an. Ein sehr fester. feinkörniger Sandstein bildet eine 20 Fuss hohe Wand. in der zahllose Abdrücke von Holz und besonders von Aststücken vorkommen. Dieser Sandstein ist von Thon bedeckt, in dem einzelne Blöcke inne liegen. O. Weber*) beschreibt an dem Fusswege vom Heiderhofe nach Lannesdorf ein 2 bis 3 Fuss starkes Lager eines feinkörnigen Sandsteins, welches in Thon eingelagert ist und ein 10 bis 12 Fuss starkes Lager eines gröberen. nicht so innig gebundenen Sandsteins ebenfalls in Thon eingelagert; letzteres mit zahlreichen Holzabdrücken. An dem Wege von Lannesdorf nach Gimmersdorf liegt eine Lage von feinkörnigem, in Quarzfels übergehenden Sandstein in grauen Thon; dieselbe hat eine Stärke von 1 bis 11/2 Fuss. Auf dem Pützfeld in der Richtung von Lannesdorf nach dem Lühnsberg erreicht die Sandsteinlage eine Mächtigkeit von 5 Fuss. Dieselbe liegt hier nicht sehr hoch über der Oberfläche der Devonschichten. welche vielfach aufgeschlossen sich überall in einem zersetzten und verwitterten Zustande zeigen.

Zwischen Lannesdorf und den Weinbergen findet sich auf dem Rücken ein grobkörniger Sandstein. In der Nähe sind Thonablagerungen sehr verbreitet, in dem Thale, welches von Liessem nach Lannesdorf hinabführt; in der Nähe von Niederbachem an dem linken Thalgehänge. An diesem letztern Punkte enthält derselhe thonigen Sphärosiderit, Brauneisenstein (Eisennieren) in Nieren und ruht auf feinem weissen Sand auf.

^{*)} A. a. O. S. 41.

Blöcke von Sandstein und von Hornstein.

Sehr häufig kommen einzelne Blöcke von quarzigem Sandstein und von Hornstein an der Oberfläche vor, welche in ihrer Beschaffenheit so verschiedenartig dieselbe ist, doch vollkommen mit den so eben beschriebenen Gesteins - Abänderungen übereinstimmen: auch die Kiesel-Konglomerate fehlen unter denselben nicht. Sie können wohl nur von ähnlichen Bildungen herühren und mögen wohl grösstentheils schon ursprünglich als Blöcke im Sande oder im Thon eingeschlossen gewesen sein. Bei weitem die meisten derselben zeichnen sich durch rundliche Vertiefungen und Unebenheiten der Oberfläche aus, welche dadurch noch mehr hervortreten, dass dieselbe glänzend wie polirt oder wie mit einem Schmelz überzogen erscheint. Diese eigenthümlich glasirte Oberfläche solcher kieseligen Blöcke kommt auch in andern Braunkohlengebirgen, wie namentlich in den Saalgegenden vor, wo ihnen von Veltheim den passenden Namen "Knollensteine" gab. Die Verbreitung dieser Blöcke ist sehr gross; sie finden sich auch unter den Geröllen, welche das Braunkohlengebirge bedecken, wodurch ihr Vorkommen an manchen Stellen erklärt werden mag.

Aber auch auf den Devonschichten in ziemlich bedeutenden Höhen, wo ausserdem keine andern Spuren des Braunkohlengebirges auftreten, werden einzelne derselben gefunden.

In der nächsten Umgegend des Siebengebirges sind als Fundorte anzuführen: Saurenberg, Oesterrathsfeld, Hohnsknipp, Boseroth (mit Chalcedon und Quarzkrystalen auf Klüften), Weil, Schlüsselpütz, Muhrenfeld, Dollendorfer Hergenröttchen, Freckwinkel, Fuss der Rodderhardt, Rutscheid, Dötscheid, Ittenbuch; auf der lin-

ken Rheinseite zwischen Lannesdorf und dem Lühnsberge; auf dem Zilliger Heidchen bei Niederbachem.

Braunkohlenlager und die sie begleitenden Schichten, zwischen dem nördlichen Abhange des Siebengebirges und der Sieg*).

In der grossen Verbreitung der Braunkohlen-Ablagerung nördlich des Trachyt-Konglomerates von der Hochfläche östlich der Casseler Ley bei Oberholtorf und der Hardt östlich vom Finkenberge bis gegen Dürresbach hin sind nur sehr wenige Punkte, wo dieselbe in ihrer Zusammensetzung bis zu grösseren Tiefen untersucht worden ist, vorhanden.

Südöstlich einer von Römlinghoven über Vinxel, Oelinghoven, Buckeroth, Utweiler nach Dürresbach gezogenen Linie ist kein Braunkohlenlager aufgefunden; ebenso wenig wird nordwestlich einer von Pützchen dem nördlichen Abhange der Hügelreihe bis dahin folgenden Linie Braunkohle gefördert, weil hier das Gebirge zu stark gegen das breite Siegthal abfällt, und Braunkohlenlager, wenn sie vorhanden, zu tief unter dem Wasserspiegel liegen würden, um eine vortheilhafte Gewinnung zu verstatten. Die Länge, in der die Braunkohlenlager bekannt sind beträgt nicht ganz 1½ Meile, die Breite ziemlich ½ Meile.

Die Einsenkung der Lager ist im Allgemeinen sehr

^{*)} Einen grossen Theil der hierher gehörenden Bemerkungen hat mir der Dr. Hermann Bleibtreu, General-Director des Bonner Bergwerk-Vereins, mit der bereitwilligsten Zuvorkommenheit mitgetheilt, wofür demselben öffentlich meinen Dank hier auszusprechen ich mir nicht versagen kann.

flach, etwa 5°, nur in der Gegend von Buekeroth und Düferoth 10°, dabei aber im Kleinen wie im Grossen wellenförmig; die Muldenform ist dadurch angedeutet, dass in dem südlichen Theile nördliches Einfallen; in dem westlichen Theile nordöstliches Einfallen und endlich in dem östlichen Theile nordwestliches Einfallen vorherrscht.

Ausser der wellenförmigen Lage wird das Braunkohlenlager auch durch eigentliche Verwerfungsklüfte gestört, welche bisweilen in den begleitenden Thonlagen von glatten, spiegelnden Rutschungsflächen gebildet werden. Die Höhe der Verwerfung ist dabei selten beträchtlich.

An einigen Stellen scheint es, dass diese Verwerfungen durch Abrutschungen und Bergschlipfe in der Nähe von Thälern und Schluchten entstanden sind. Die bemerkenswertheste Abrutschung dieser Art hat sich am nordwestlichen Abhange zwischen der ersten und zweiten Hardter Alaunhütte und gleichsinnig mit diesem Abhange vorgefunden. Die Geröllschichten gleichen diese Höhenunterschiede an der Oberfläche in der Art aus, dass davon Nichts bemerkt werden kann.

An andern Stellen ist die Entstehung dieser Verwerfungen auf eine so einfache Weise nicht zu erklären. So ist auf dem Plateau zwischen dem Ruhleberbache und dem Ankerbache, westlich von Niederholtorf, ein bedeutender Theil des Braunkohlenlagers um etwa 12 Fuss, sowohl gegen den westlichen als gegen den östlichen Rand, gesunken. Die beiden Verwerfungen streichen einander ungefähr parallel, fallen aber mit 45 bis 50° gegen einander ein. Die tiefer gelegene Fläche des Lagers scheint aber nicht überall, sondern nur stellenweise von so scharfen Abschnittsflächen begrenzt zu sein.

Eine unmittelbare Einwirkung der Thalbildung auf diese Verwerfung ist nicht anzunehmen, denn alsdann müsste die jetzt tiefere Fläche gerade die höhere geblieben sein; aber in Frage kann gestellt werden, ob die Bloslegung von Lagen fliessenden Sandes durch Thäler selbst an ziemlich entfernten Punkten nicht eine solche Einwirkung auf das darüber gelagerte Braunkohlenlager zu äussern vermag und ob in so fern auch diese Verwerfung nicht die mittelbare Folge der Thalbildung sei.

Braunkohlenlager auf der Hardt.

Der tiefste Aufschluss in diesem Gebirge ist durch das zweite Lichtloch des Leopold-Stollens der Grube Bleibtreu*) an der Hardt und durch ein in dessen Sohle niedergebrachtes Bohrloch erlangt worden.

Es wurden damit die nachstehenden Schichten getroffen:

a. Im Lichtloch:

Dammerde			2	Fuss	_	Zoll.
Weisser Thon			2	,,		,,
Braunkohle			1	,,	4	27
Weisser Thon			13	,,	4	"
Grauer Thon			6	,,	8	"
Braunkohle			1	"	4	22
Brauner Thon			4	"		"
Braunkohle			2	"	_	,,
	,		 20	Fuee	8	Zoll

^{*)} Die Grube Bleibtreu ist aus der Consolidation von 70 einzelnen Grubenfeldern hervorgegangen. Das consolidirte Feld umfasst 988,654 Quad.-Lachter. Die beiden Hardter Alaunhütten beziehen aus demselben das Material zur Alaunbereitung und zur Feuerung.

		Ueber	trag	32	Fuss	8	Zoll.
Blauer Thon .				4	"	_	77
Weisser Sand .				6	"	8	;;
Weisser sandiger	Tho	n.		2	"	_	,,
Alaunthon		gensta		. 3	37	4	,,(
Braunkohlenlager	r (Ge	winnu	ng	7	,,	4	-,,€
Grauer Thon .				6	٠,	8	,,
Grauer Sand .				3	"	4	"
Braunkohle .				_	,,	8	"
Grauer Thon .				6	"	_	;;
Braunkohle .				_	"	8	,,
Grauer Thon .				3	"	4	,,
Braunkohle .				_	"	8	22
Blauer Thon, So	hle	des L	e o-				
pold-Stollens	3 .			2	"	_	"
			-	79	Fuss	4	Zoll.
				•••	1 400	-	
h	Im	Raha	• 1 o o	ha.			
b.	Im	Bohr	loc		Frag	4	7.11
Weisser Thon	Im	Bohi	·loc ·		Fuss	_	Zoll.
Weisser Thon Braunkohle .	Im ·	Bohi	loc	4	Fuss	8	Zoll.
Weisser Thon Braunkohle . Weisser Thon	Im · ·	Bohi	·loc	4 -4		8	
Weisser Thon Braunkohle . Weisser Thon Braunkohle .	Im	Bohi	·10c	$\frac{4}{4}$	"	8 4 8	,,
Weisser Thon Braunkohle . Weisser Thon Braunkohle . Weisser Thon	•	Bohi	:10c	$\frac{4}{4}$ $\frac{2}{7}$	"	8	"
Weisser Thon Braunkohle . Weisser Thon Braunkohle . Weisser Thon Weisser Sandste	•	Bohi	:loc	4 2 7 2	" "	8 4 8 4	;; ;;
Weisser Thon Braunkohle Weisser Thon Braunkohle Weisser Thon Weisser Sandstei Blauer Thon	•	Boh:	·loc	4 - 4 2 7 2 3	?? ?? ??	8 4 8 4 —	;; ;; ;;
Weisser Thon Braunkohle Weisser Thon Braunkohle Weisser Thon Weisser Sandster Blauer Thon Braunkohle		Bohi	. loc	4 2 7 2 3 2	;; ;; ;; ;;	8 4 8 4	?? ?? ?? ??
Weisser Thon Braunkohle Weisser Thon Braunkohle Weisser Thon Weisser Sandster Blauer Thon Braunkohle Blauer Thon		Bohi	:loc	4 2 7 2 3 2 2	?? ?? ?? ?? ??	8 4 8 4 —	?? ?? ?? ?? ??
Weisser Thon Braunkohle Weisser Thon Braunkohle Weisser Thon Weisser Sandster Blauer Thon Braunkohle		Bohi	:loc	4 2 7 2 3 2	>> >> >> >> >> >> >> >> >> >> >> >> >>	8 4 8 4 —	?? ?? ?? ?? ??
Weisser Thon Braunkohle Weisser Thon Braunkohle Weisser Thon Weisser Sandster Blauer Thon Braunkohle Blauer Thon		Bohi	:loc	4 2 7 2 3 2 2))))))))))))))))))))))))))	8 4 8 4 —	;; ;; ;; ;; ;; ;; ;;
Weisser Thon Braunkohle Weisser Thon Braunkohle Weisser Thon Weisser Sandster Blauer Thon Braunkohle Blauer Thon Braunkohle	in .	Bohi		$ \begin{array}{r} 4 \\ -4 \\ 2 \\ 7 \\ 2 \\ 3 \\ 2 \\ 1 \end{array} $))))))))))))))))))))))))))	8 4 8 4 - 4 8 -	27 27 27 27 27 27 27 27 27
Weisser Thon Braunkohle Weisser Thon Braunkohle Weisser Thon Weisser Sandster Blauer Thon Braunkohle Blauer Thon Braunkohle Blauer Thon Braunkohle Blauer Thon	in .	Bohi		4 2 7 2 3 2 2 1 5	;; ;; ;; ;; ;; ;; ;; ;; ;;	8 4 8 4 - 4 8 - 4	?? ?? ?? ?? ?? ?? ?? ??
Weisser Thon Braunkohle Weisser Thon Braunkohle Weisser Thon Weisser Sandster Blauer Thon Braunkohle Blauer Thon Braunkohle Blauer Thon Weisser Sandster Blauer Thon Weisser Sandster	in .	Bohi		4 2 7 2 3 2 2 1 5	;; ;; ;; ;; ;; ;; ;; ;; ;; ;;	8 4 8 4 - 4 8 - 4 3	27 27 27 27 27 27 27 27 27 27 27 27
Weisser Thon Braunkohle Weisser Thon Braunkohle Weisser Thon Weisser Sandster Blauer Thon Braunkohle Blauer Thon Braunkohle Blauer Thon Weisser Sandster Grauer Sand	in .	Bohi		4 2 7 2 3 2 2 1 5	;; ;; ;; ;; ;; ;; ;; ;; ;; ;; ;; ;; ;;	8 4 8 4 - 4 8 - 4 3 8	;; ;; ;; ;; ;; ;; ;; ;; ;; ;; ;; ;;

Uebertrag	62	Fuss	8	Zol	ı
-----------	----	------	---	-----	---

Gelber und rothe	r T	hon n	nit				
weissen Streifen				6	77	8	22
Schwarzer Thon				_	22	8	19
Grauer Thon .				2	,,	8	,,
Weisser Thon				10	**	_	"
Braunkohle .				_	17	8	"
Weisser Thon				6	,,	8	,,
Gelber Thon mit we	eisse	en Str	eifen	3	,,	4	,,

Zusammen 171 Fuss 8 Zoll.

Zur Vergleichung mit den Lagen, welche in dem zweiten Lichtloche des Leopold-Stollens bis zu dem Braunkohlenlager getroffen worden sind, dient ein erst vor Kurzem östlich von diesem Lichtloche abgeteufter Fahrschacht, mit dem folgende Lagen durchsunken wurden:

Dammerde			1 Fuss 6 Zoll.
Gerölle			3 " – "
Weisser Thon mit Sand			3 " — "
Grauer Sand			4 ,, 3 ,,
Braunkohle			2 " — "
Grauer Thon			4 " — "
Weisser Thon .			2 " 4 "
Blauer Thon .			6 " – "
Weisser Thon .			5 ,, 3 ,,
Blauer Thon			6 ,, - ,,
Brauner Thon .			1 ,, 4 ,,
Braunkohle			2 ,, 6 ,,
Gelblich weisser Thon	(sog	e-	
nannte Bartseife) mit	Spl	ıä-	
rosiderit			7 ,, 6 ,,
Weisser Sand			5 " 8 "
			54 Fuss 4 Zoll.

		Uebe	ertrag	54	Fuss	4	Zoll.
Grauer sandiger	Thon			2	"	_	22
Schwarzer Thon				1	,,	3	; ,
Weisser sandiger	Thor	١.		1	72	6	:1
Alaunthon .				2	17	_	""
Braunkohlenlager	(welc	hes 1	nicht				
durchteuft wur	de).						

Zusammen 61 Fuss 1 Zoll.

Die über dem bauwürdigen Braunkohlenlager befindlichen Schichten hat der Versuchschacht Nr. III. in der Nähe der ersten Alaunhütte von Bleibtreu an der *Hardt*, in der Richtung nach dem *Ennert* hin, in viel grösserer Mächtigkeit durchsunken, nämlich:

Gerölle mit L	etten	1			4.	T-3		77 11
Gerölle mit S	and	}		•	11	Fuss	4	Zoll.
Braunkohle					1	"	4	"
Brauner Thon	(Let	tten)			4	"	8	,,
Feiner, wasse	erreic	her (Triel	o)				
Sand .					6	,,	8	,,
Brauner Thor	ı				2	,,	8	,,
Braunkohle					1	"	4	**
Feiner wasser	reich	er Sa	and		8	22	_	"
Blauer Thon					_	"	11	"
Braunkohle					_	"	8	"
Blauer Thon					6	,,	8	,,
Braunkohle					4	"		,,
Blauer Thon					5	,,	4	"
Weisser Thon	ı				33	,,	4	"
Braunkohle					1	"	2	"
Blauer Thon					8	"	8	"
Braunkohle					2	,,		"
				_				

				Uebe	rtrag	97	Fuss	11	Zoll.
Feiner we	eich	er Tho	on (F	Bartse	ife)	10	77	8	"
Sand						8	"	_	11
Thon						30	73	_	"
Alauntho	n					2	"	-	,,,
Braunkoh	len	lager		٠		10	٠,	_	,,

Zusammen 158 Fuss 7 Zoll.

Das bauwürdige Braunkohlenlager liegt an diesem Punkte 101 Fuss tiefer unter der Oberfläche, als in dem zweiten Lichtloche des Leopold - Stollens. Es geht hieraus hervor, dass über dem Braunkohlenlager mit Alaunthon noch in einer Mächtigkeit von 135% Fuss Schichten derselben Bildung angehörend auftreten. Dasselbe Gebirge ist in dem zweiten Lichtloche des Leopold-Stollens unter diesem Lager in einer Mächtigkeit von 115 Fuss 8 Zoll aufgeschlossen; da beide Punkte nicht sehr weit von einander entfernt liegen, so ist der Schluss ziemlich sicher, dass das Braunkohlengebirge noch eine bedeutend grössere Mächtigkeit als 260 Fuss besitzen müsse. Oestlich von dem Versuchschachte auf der Hardt treten noch mehr obere Schichten auf, und mit dem Bohrloche im zweiten Stollenlichtloche ist gewiss die Unterlage dieser Bildung noch lange nicht erreicht. Nördlich von Vinxel in dem Felde Philipp Jacob der consolidirten Grube Bleibtreu wurde mit einem Schachte gefunden:

Dammerde		4	Fuss	_	Zoll.
Gerölle mit Sand .		6	2.2	8	22
Weisslich blaue Letten		6	"	8	,,
Gelbe Letten		6	11	8	11
Blauer Thon	•	6	"	8	11
		30	Fuss	8	Zoll.

	Ueb	ertrag	30	Fuss	8	Zoll.
Braunkohle			2	**	8	••
Blauer Thon			3	27	4	77
Loser Sand			9	"	_	22
Schwärzlicher Thon			2	,,	9	"
Weisser Triebsand			7	27	8	"
Grauer Thon			3	"	_	37
Blauer Thon mit Sand	١.		2	,,		19
Schwarzer Thon .			2	**	2	,•
Grauer Thon mit Sand	ł.		3	;,	_	,,
Schwärzlicher Thon			1	••	2	,,
Alaunthon			1	37	8	22
Braunkohlenlager .			10	22	8	,,

Zusammen 79 Fuss 9 Zoll.

Westlich von Niederholtorf liegt der Alaunthon unter einem ähnlichen Wechsel von Schichten, in denen aber 3 Lagen von Braunkohlen von 2 Fuss 8 Zoll, von 2 Fuss und von 8 Zoll Mächtigkeit vorkommen, ist 1 Fuss 8 Zoll stark und bedeckt das Braunkohlenlager von 8 Fuss 8 Zoll Mächtigkeit.

Specieller ergeben sich diese Verhältnisse aus den Angaben über die Lage, welche das zweite Lichtloch des Hermanns-Stollen, westlich von Niederholtorf durchsunken hat:

Gerölle .			8	Fuss	-	Zoll.
Weisser Thon			4	"	6	**
Blauer Thon			15	"	_	"
Grauer Thon			4	"	-	"
Braunkohle			1	77	6	"
Brauner Thon	•		4	"	_	,,
Braunkohle	•.		1	11	_	,,
			38	Fuss	_	Zoll.

Uebertrag 38 Fuss - Zoll.
Gelblich weisser fetter Thon
(D-+-:'C
W : C 1
0 1:0: [1]
Down The C
"
Weisser sandiger Thon 3 ,, 6 ,,
Schwarzer schiefriger Thon . 1 " — "
Alaunthon 2 " — "
Braunkohlenlager 14 " – "
Zusammen 72 Fuss 3 Zoll.
Der Förderschacht Nr. 1, in dem von dem Her
manns-Stollen gelösten Felde hat folgende Schichter
durchsunken:
Dammerde und Gerölle 8 Fuss — Zoll.
Triebsand und weisser sandiger
Thon 4 ,, 6 ,,
Blauer Thon 15 ,, - ,,
Grauer Thon 4 ,, - ,,
Braunkohle 2 " 6 "
Grauer Thon 4 ,, - ,,
Braunkohle 3 ,, - ,,
Gelblich weisser fetter Thon
(Bartseife genannt) mit Sphä-
rosideritnieren 4 " 6 "
Sandiger Thon 5 ,, - ,,
Grauer schiefriger Thon . 3 ,, 6 ,,
Sandiger Thon 8 , - ,
Blauer Thon 4 , 6 ,
Weisser sandiger Thon 3 ,, 6 ,,
Alaunthon
D
Zusammen 84 Fuss 6 Zoll.
Zusammen of Puss o Zon.

Auf den zur Obercasseler Alaunhütte gehörenden Gruben finden sich folgende Schichten:

Dammerde .		2	Fuss	_	Zoll.
Gerölle		10	79		,,
Gelber Letten		4	77	8	,,
Weisser Thon		6	,,	8	,,
Blauer Thon .		5	;;	4	,,
Braunkohle .		-	,,	8	,.
Brauner Thon		4	,,		77
Braunkohle .		2	,,	8	**
Brauner Thon		3	,,	4	71
Braunkohle .		1	,,	4	,,
Brauner Thon		2	27	8	,,
Weisser Sand .		3	;1	4	72
Blauer Thon .		4	**	_	77
Schiefriger Thon		1	"	4	,,
Alaunthon .		1	,,	4	,,
${\bf Braunkohlen lager}$		6	27	8	,,

Zusammen 61 Fuss - Zoll.

In dem Felde Eva Glück, auf der rechten Seite des Ankerbaches, wo das Braunkohlenlager 10 Fuss mächtig ist, wurde ein Schacht an dem Abhange abgeteuft, dessen Hängebank etwa 48 Fuss tiefer liegt, als die Höhe des Plateau's, und mit dem folgende Schichten durchsunken wurden:

Dammerde v	ind I	Lehm			6	Fuss	8	Zoll.
Weisser sand	diger	Lett	en		3	,,	9	,,,
Braunkohle					2	27	-	17
Brauner Tho	n				3	"		79
Schwarzer Th	hon 1	mit Bl	ätter	ab-				
drücken					1	"	6	,,
Braunkohle					-	"	5	"
				_	17	Fuss	4	Zoll.

			Ueber	trag	17	Fuss	4	Zoll.
Weisser Thor	n.				3	,,		"
Sphärosiderit					3	"	9	,,
Weisser Thor	n.				3	"	9	77
Braunkohle					1	,,	_	,,
Brauner Tho:	n.				3	,,	2	,,
Weisser und	gelber	S	and		11	,,	2	,,
Brauner Thor	n.				6	"	8	,,
Braunkohle					1	"	2	,,
Brauner Thor	n.				5	;,	10	,,
Weisser Sand	١.		•		24	,,		,,

Zusammen 80 Fuss 10 Zoll.

Das hier in der Nähe vorkommende Braunkohlenlager mit dem Dache von Alaunthon ist daher in diesem Schachte nicht erreicht worden; doch ist es sehr möglich, dass es hier noch in grösserer Tiefe liegt.

Grube Deutsche Redlichkeit *):

Gerölle	7	Fuss	5	Zoll.
Gelber Letten und Sand	1	"	_	"
Weisser sandiger Thon	3	**	2	22
Braunkohle	1	,,	6	77
Sandiger Thon	7	"	5	"
Triebsand	4	"	9	72
Braunkohle	2	,,	6	,,
Bläulich weisser sandiger Thon	8	,,	6	,,
Braunkohle	3	,,	2	"
Bläulich weisser Thon	4	"	9	"

44 Fuss 2 Zoll.

^{*)} Mit dieser Grube ist Henrietta Glück consolidirt und vorzugsweise die Grundlage der Obercasseler Alaunhütte.

	Uebe	rtrag	44	Fuss	2	Zoll.
Alaunthon			7	,,	5	27
Braunkohlenlager			7	,,	5	,,
Bläulich weisser Thon	ı		_	77	8	,,

Zusammen 59 Fuss 8 Zoll.

In demselben Grubenfelde zwischen Oberholtorf und Imgarten (Schacht Nr. 4. n.) fand sich:

•	9		/				
	Dammerde .			3	Fuss	4	Zoll
	Gelber und weisser	Triel	sand	23	**	4	,,
	Weisser und gelber	Lette	en	3	27	4	,,
	Grauer Thon .			3	,,	4	*7
	Brauner Thon .			2	,,	_	17
	Braunkohle .			2	**		77
	Schwarzbrauner The	on		1	,,	4	;;
	Brauner Thon .			2	,.	8	77
	Weisser Sand .			6	77	_	7.7
	Brauner schiefriger	Thon	1	4	2:	_	: *
	Weisser Thon und	Sand		2	77	8	,,
	Sphärosiderit .			. 1	"	4	77
	Weisser Thon und	Sand		_	22	8	"
	Alaunthon			2	,,		••
	Braunkohlenlager			8	77	_	77

Zusammen 66 Fuss — Zoll.

Am östlichen Ende von Vinxel am Wege nach Stieldorf sind zwei Schächte von 67 und 80 Fuss niedergebracht, mit denen drei schmale Braunkohlenlager von ½ bis 1 Fuss Stärke getroffen wurden; mit dem tiefsten Schachte II wurde das Trachyt-Konglomerat erreicht.

Das Braunkohlenlager auf den Gruben Bleibtreu und Deutsche Redlichkeit ist sehr regelmässig gelagert, macht nur schwache Wellen, behält in grösserer Tiefe eine Mächtigkeit von 10 bis 14 Fuss bei, während der Alaunthon beinahe ganz verschwindet. Der grössere Theil

des Lagers besteht aus er diger Braunkohle, welche zu oberst, unmittelbar unter dem Dache besonders locker ist und leicht in würflige Stücke bricht. Nur in der Mitte desselben befindet sich gewöhnlich eine 3 Fuss mächtige Lage, die beinahe ganz aus bituminösem Holze in grossen Stücken und ganzen Stämmen besteht. Ein Theil dieses bituminösen Holzes zeigt die Eigenthümlichkeit, sich bei langsamer Austrocknung schwarz zu färben, während es frisch eine braune, bisweilen sogar hellbraune Farbe besitzt, einen glänzenden Querbruch anzunehmen und sich demnach in Pechkohle umzuwandeln. Die näheren Umstände dieses Verhaltens sind nicht weiter aufgeklärt, als was Dr. H. Bleibtreu*) darüber in der Versammlung deutscher Naturforscher in Aachen 1847 mitgetheilt hat.

Von Interesse sind die Analysen dieser Pechkohle, besonders weil sie im Gegensatze zu den gewöhnlichen Abänderungen der Braunkohle einen überaus geringen Gehalt von Asche nachweisen, welche jedoch nicht weiter untersucht ist.

- Pechkohle, deren Holztextur und Jahresringe noch deutlich wahrzunehmen sind.
- Pechkohle, welche eine gleichmässig glänzende Masse bildet.

	I.	II.
C.	65,4	64,27
H.	5,7	5,50
0.	26,7	28,99
Asche	2,2	1,24
	100,0	100,00

^{*)} Amtlicher Bericht über die 25. Versammlung der Gesellschaft deutscher Naturforscher u. Aerzte in Aachen Sept. 1847. Aachen 1849. S. 261 u. folg.

Ein Theil der erdigen Kohle ist so reich an Schwefelkies, dass dieselbe verascht und zur Alaunbereitung verwendet wird. Oestlich von der Hardt bei Hohenholz, Roleber, Gielgen, zu beiden Seiten des Wolfsbachs nach dem Lutterbach hin, ist ein oberes Braunkohlenlager Gegenstand der Gewinnung. Dasselbe ist 3 bis 7 Fuss mächtig, ziemlich abwechselnd in seinem Auftreten.

Auf der Maria Fundgrube bei Roleber ergaben die zur Gewinnung des oberen Braunkohlenlagers abgeteuften Schächte und ein unter die Sohle desselben bis zu dem tieferen Lager niedergebrachtes Bohrloch folgende Resultate:

Dammerde und	Ger	ölle			13	Fuss		Zoll.
Röthlich weisse	r The	on (ve	on de	n				
Bergleuten Se	chwe	denbl	ut ge	-				
nannt) .					3	••		**
Weisser Thon					8	•	_	"
Schwarzgrauer		n.	•	•	2	•		
0			•	•		22		"
Braunkohle	•		•	•	2	??	_	79
Schwarzgrauer	Tho	n			4	27		77
Oberes Braunk	ohler	ılageı	•		6	"	8	77
		7			00	E	0	Zoll.
		Zu	samn	nen	38	Fuss	0	2011.
Thon und Sand	l	. Zu	samn	nen		Fuss		Zoll.
Thon und Sand Braunkohle	l		samn	nen	14	Fuss		Zoll.
Braunkohle			samn	nen	14	Fuss	8	Zoll.
Braunkohle Thon und Sand			samn		14 2 26	Fuss	8 - 8	Zoll.
Braunkohle Thon und Sand Braunkohle			samn		14 2 26 1	Fuss	8	Zoll.
Braunkohle Thon und Sane Braunkohle Thon			samr		14 2 26 1 2	Fuss	8 - 8	Zoll.
Braunkohle Thon und Sand Braunkohle Thon Braunkohle	1				14 2 26 1 2	Fuss	8 - 8	Zoll.
Braunkohle Thon und Sane Braunkohle Thon	1				14 2 26 1 2	Fuss	8 - 8	Zoll.
Braunkohle Thon und Sand Braunkohle Thon Braunkohle	l d Al				14 2 26 1 2	Fuss	8 - 8	Zoll.

Das Zwischenmittel zwischen dem oberen und dem unteren Braunkohlenlager beträgt daher gegen 68 Fuss 8 Zoll, und müsste demnach das obere Lager an mehreren der vorher angeführten Punkte bei einer regelmässigen Lage vorhanden sein, wo das untere Lager in einer grösseren Tiefe als etwa 70 Fuss aufgeschlossen worden ist.

In dem Felde Zufriedenheit (zu der consolidirten Grube Bleibtreu gehörend) sind über dem Braunkohlenlager folgende Schichten getroffen worden:

Schacht Nr. 7.

Gerölle			10 Fuss	8	Zoll.
Blauer und weisser Let	ten		14 ,,	8	"
Gelber Sand und Letter	ı .		9 "	8	,,
Triebsand			,,	10	,,
Sphärosiderit			,,	1	"
Schwarzgrauer Thon			7 ,,		,,
Grobkörniger Sand .			1 "	_	,,
Weisser und schwarzer	Thon		3 ,,	7	"
Braunkohlenlager .			4 ,,	8	11
_	_	-			

Zusammen 52 Fuss 2 Zoll.

Schacht Nr. 8.

Gerölle		17 Fuss	2	Zoll.
Gelber Letten .		 7 "	_	,,
Blauer und weisser		22 "		,,
Braunkohlenlager	,,	 6 "	8	"

Zusammen 52 Fuss 10 Zoll.

Schacht Nr. 9.

Gerölle				18	Fuss	10	Zoll.
Brauner	Thon			2	29	6	19
				-		-	
				01	Linna		7.11

	J	Jebe	rtrag	21	Fuss	4	Zoll.
Grauer Sand .				2	"	4	,,
Weisser Thon un	d Sand	1		18	,,	4	"
Braunkohle .				1	"	4	,,
Weisser Thon .				2	,,	2	",
Braunkohlenlager				7	,,	4	,,
		-			*1	4.0	FF 11

Zusammen 52 Fuss 10 Zoll.

Weiter abwärts am Niederberg bei Hangelar kommt auf der Grube Jägers Holfnung das mit Alaunthon verbundene Braunkohlenlager vor, am Ausgehenden desselben wurden in einigen Versuchschächten folgende Schichten getroffen:

S	chacl	it Nr	. 3.				
Dammerde .				2	Fuss	_	Zoll.
Sandiger, brauner	und	gell	er				
Letten				9	"	4	77
Weisser Sand .				2	"	-	"
Schwarzer und we	isser	Thor	ı.	2	"	8	"
Alaunthon .				2	"	8	"
Braunkohlenlager				5	"	4	"
	Z_1	usamı	men	24	Fuss	-	Zoll.
S	chacl	nt Ni	. 5.				
Gelber Sand .				3	Fuss		Zoll.
Sandiger und gelbe	er Le	tten		4	"	_	,,
Alaunthon .					77	8	,,
Braunkohlenlager				5	,,	4	,,
	77			10	T2		77 - 11

Zusammen 13 Fuss - Zoll.

Dieses Braunkohlenlager setzt gegen O. bis in die Gegend zwischen dem Kohlberg und dem Schmerbroicher Hof fort, scheint aber weiter hin nicht mehr vorzukommen, indem das Lager der weiter unten zu erwähnenden Grube Plato an der Wichert und am Altholz davon verschieden ist, nicht alaunhaltig und durch ein Feld getrennt, welches zwischen der Wichert und dem Entenpfuhl bisher nur schmale Braunkohlenstreifen und kein bauwürdiges Lager hat auffinden lassen.

In dem Felde der Grube Lohholz, zwischen der Grube Bleibtreu und Plato, ganz in der Nähe von Hohholz, sind folgende Resultate erhalten worden:

Bohrloch Nr. I, an dem Steinrutsch-Seifen, an der südlichen Markscheide von Plato.

Dammerde .			1 Fuss.
Grüner Letten .			14 ,,
Blauer Letten .			6 ,,
Weisser Sand .			1 ,,
Braunkohle .			1 ,,
Kohle mit Letten			4 ,,
Brauner Letten			3 "
Braunkohlenlager			6 ,,
		-	

Zusammen 36 Fuss.

Bohrloch Nr. II, an dem Hainchen-Seifen, welches vereint mit dem Steinrutsch-Seifen bei Birlinghoven in den Lutterhach mündet.

Dammerde .			5 Fuss	- Zoll.
Blauer Letten .			11 ,,	- ,,
Weisser Sand .			8 "	,,
Sandiger Letten			3 ,,	- "
Blauer Letten .			4 ,,	6 ,,
Schwarzer Letten	mit	Kohle	6 ,,	- ,,
Braunkohlenlager			7 "	,,

Zusammen 44 Fuss 6 Zoll.

Bohrloch Nr. III, in der Kiesgrube, nördlich von Hohholz, am Wege nach Niederpleis.

Gerölle		8]	Fus	s —	Zoll.
Gelber Sand .		34	27	_	37
Blauer Letten .		8	**	_	"
Brauner Letten		3	77		77
Braunkohle .		3	79	6	**
Blauer Letten .		13	27	6	77
Grauer Letten .		8	77	_	77
Sand		6	"		n
Blauer Letten .		9	n .	_	77
Schwarzer Letten		5	,77		79
Brauner Letten		1	77	6	77
Braunkohlenlager		8	77	_	77

Zusammen 107 Fuss 6 Zoll.

Schacht Nr. IV, am tiefen Seifen, östlich vom Grossen-Buschhof.

Grauer Letten .		3 Fuss.
Sandiger Letten		4 "
Sand		2 ,
Braunkohlenlager		5 "

Zusammen 14 Fuss.

Die Grube Plato auf der linken Seite des Lutterbachs bei Birlinghoven liegt theils gegen N., theils gegen O. von der so eben erwähnten Grube Lohholz. Auf derselben wurden folgende Schichten getroffen, mit dem Bohrloche Nr. 1 in der Flur Gollemich:

Lehm				14 Fus	88.
Thon				28 ,	
Braunko	lenla	ger		3 ,	

Zusammen 45 Fuss.

Mit dem Bohrloche N	r 9.		
Lehm	1. 4.	30 Fuss.	
Thon	•	20 _	
Braunkohlenlager .		6	
braunkomemager .		0 ,	
		56 Fuss.	
Mit dem Bohrloche N	r. 2 in	der Flur Lebert:	
Lehm		20 Fuss — Zoll.	
Thon		16 , - ,	
Braunkohlenlager mit S	treifen	1 , 6 ,	
Z	usammei	n 37 Fuss 6 Zoll.	
Mit dem Bohrloche Nr			211-
schendorf nach Hohi			
Lehm, trocken		20 Fuss.	
Lehm, wasserreich .		10 ,	
Gerölle		2 ,	
Sandiger Lehm (Mergel)	, wahrs	schein-	
lich dem Braunkohlen			
hörend		28 "	
Braunkohle, die Sohle de	s Braunk	rohlen-	
lagers ist hiermit ab	er noch	nicht	
erreicht		10 n	
	Zus	sammen 70 Fuss.	
Mit dem Bohrloch Nr. 5			dt:
		18 Fuss — Zoll.	
Schwarzer Thon .		3 , - ,	
		4 , 6 ,	
C			
		25 Fuss 6 Zoll.	
Mit dem Bohrloch Nr. 6	in der		olz:
Têhm · · ·		10 Fuss.	
-9) 1		15 ,	
Braunkohlenlager .		9 -	
	sammen	34 Fuss.	

Mit dem Bohrloch Nr. 34 in derselben Gemarkung:

Lehm				10	Fuss.
Sand				4	,,
Thon				11	27
Braunk	ohlen	lager		9	77

Zusammen 34 Fuss.

In den Bohrlöchern Nr. 9 am Altholz, Nr. 11, 12 und 14 auf der Wichard (Wichert), Nr. 18 im Grossenbusch ist ein Braunkohlenlager von 6 Fuss Mächtigkeit in 13 bis 14 Fuss Tiefe angetroffen. Die Grube führt am Wichert nördlich von Birlinghoren, auf der linken Seite des Lutterbachs Tagebaue auf zwei verschiedenen Braunkohlenlagern. Das obere, welches höher am Abhange des Thales angegriffen ist, entspricht dem obern Hohholzer Lager; die Lagerung desselben ist unregelmässig; es bildet viele kleine Sattel und Mulden. dabei ist die Mächtigkeit so abwechselnd, dass Nester entstehen, die nur durch schmale Streifen in Verbindung sind und geringe Ausdehnungen besitzen. In dieser wächst die Mächtigkeit bis 10 Fuss, in einzelnen Fällen sogar bis 20 Fuss. Der über diesem Lager vorkommende, weisse, fette Thon ist nicht feuerfest, brennt sich aber sehr leicht hart, und liefert gute Klinker. Die senkrechte Entfernung beider Braunkohlenlagen von einander ist hier nicht bekannt, mag aber wohl 50 bis 60 Fuss übersteigen. In dem Zwischenmittel findet sich feuerfester Thon, welcher auf der Fabrik des Herrn v. Müllmann bei der Grube Plato benutzt wird. Das untere Braunkohlenlager, worauf der Bau tiefer am Abhange des Thales geführt wird, entspricht dem alaunhaltigen Lager von der Hardt und zeichnet sich hier ebenfalls durch seine regelmässige Lagerung und gleichförmige Mächtigkeit aus, welche am Ausgehenden bis

auf 7 Fuss abnimmt und in der Tiefe bis zu 15 Fuss anwächst.

Braunkohlenlager zwischen dem Lutterbach und dem Pleissbach.

In dem Gebirgsrücken zwischen dem Lutterbach und dem Pleissbach bei Buckeroth auf der Grube Dieschzeche sind in dem Versuchschachte Nr. 3 und in dem in dessen Sohle niedergestossenen Bohrloche die nachstehenden Schichten getroffen worden:

Dammerde und Lehm	9	Fuss	_	Zoll
Gerölle mit Letten	5		_ `	
Blauer und gelber Letten, (es		,,		"
ist zweifelhaft, ob diese Schicht				
zum Braunkohlengebirge zu				
rechnen ist)	8	"		27
Weisser Thon	9	"	6	77
Weisser Thon mit Sand	3	27		77
Blauer Sand	4	77	_	,
Geschiebe von gelber Farbe .	1	"	3	n
Weisser Thon	1	,,	_	27
Gelber Sand	5	"	6	27
Geschiebe von gelber Farbe .		"	6	n
Gelber Thon		"	6	77
(Sohle des Schachtes, Anfang				
des Bohrloches).				
Blauer Thon	2	77	-	37
Gelber und blauer sandiger				
Thon, streifig abwechselnd	8	77	6	77
Blauer Sand	2	27		27
Geschiebe von gelber Farbe .	2	**	6	,,
	62	Fuss	3	Zoll.

Dig wed by Google

	Uebert	rag	62	Fuss	3	Zoll.
Geschiebe von weisser	Farbe		1	"	_	77
Gelber Thon			1	77	2	27
Brauner Thon mit dün	nen Stre	i-				
fen von Braunkohle			6	**		77
Grauer Thon mit Ges	chieben		1	77	_	"
Grauer Sand			2	77	6	77
Blauer Thon	•		_	77	4	77
Grauer Sand			1	**		7*
Blauer Thon			3	ກ້	_	77
Gelber Sand	•		3	"	_	27
Blauer Thon	•		20	77		

Zusammen 101 Fuss 3 Zoll.

Das Braunkohlenlager ist in dieser Tiefe noch nicht erreicht; die Schichten haben einen durchaus verschiedenen Charakter von denjenigen, welche an der Hardt über dem Braunkohlenlager liegen. Bei Buckeroth kommt in denselben viel mehr Sand vor und von den Geschiebenlagen, welche sich darin finden, ist auf der Hardt gar Nichts bekannt.

In dem Schachte Nr. 9 dieser Grube *Dieschzeche* wurden folgende Schichten durchsunken:

Lehm			14			7	Fuss	- 2	Zoll.
Gerölle						2	77	8	. 7
Sand .						14	- 27	6	77
Zweife	lhaft	ob de	m Br	aunk	oh-				
lengeb	irge o	oder d	ler b	edeck	en-				
Schwarz						5	27	,4	97
Braunko	hlenla	ager				4	22	8	27
Thon .						5	27	3	"
den G Schwarz Braunko	erölle er Th	elage on mi	zuge	höre	nd.	4	n n	_	n "

Zusammen 39 Fuss 5 Zoll.

Es ist noch zu bemerken, dass mit dem Bohrloche Nr. 27 in einer Tiefe von 84 Fuss Basalt-Konglomerat unter einer mächtigen Lage von gelbem, schwarzem und blauem Thon erbohrt worden, worin der Bohrer jedoch nur 3 Zoll eingedrungen ist; ferner dass in dem Bohrloche Nr. 8 nach wenigen Fussen Thon, gegen 80 Fuss in dem Basalt-Konglomerat gebohrt worden ist.

Auf demselben Gebirgsrücken bei Düferoth, etwas mehr gegen N.-O. nach dem Pleissbache hin, auf dem obersten Hohn, Grube Anhalt, wurden mit dem Bohrloche Nr. 3 folgende Schichten getroffen:

Lehm			19	Fuss.	
Gerölle	. —		15	**	
Gelber Sand .			2	27	es ist wahrschein-
Kleine Geschiebe			8	77	lich, dass diese
Weisser und gelber : Sand Blauer und gelber Sa	•		12	97	Schichten der obe- ren Geröllebedek- kung angehören.
Geschieben .			9	77	kung angenoren.
Schwarzblauer Tho	n		9	77	
Schwarzer Thon			7	n	
Braunkohlenlager	•	•	12	° 27	

Zusammen 93 Fuss.

Ziemlich abweichend von dieser Reihenfolge von Schichten ist diejenige, welche auf derselben Grube auf der Helten mit dem Bohrloche Nr. 10 getroffen worden ist:

Lehm.		26	Fuss		Zoll.
Gerölle mit gel	ben Letter	6	**	3	**
Weissgelber let	_	1	**	_	**
		 33	Fuss	3	Zoll.

	Ueber	trag	33	Fuss	3 2	Zoll.
Grauer Sand			7	**	_	**
Blauer und gelber Sand	l abwee	ch-				
selnd			4	**		**
Schwarzer wasserreiche	er Lette	en				
mit Geschieben .			2	27	_	**
Braunkohlenlager .			5	,,	_	97
Blauer Thon	•		2	77	6	77
Schwarzer Thon .		•	1	77	6	27
Braunkohle		•	1	77	_	*
Blauer Thon		•	3	יונ		**
Braunkohle			1	97	8	97
Blauer Thon			2	97	6	77
Blauer Sand			1	77	-	97
Blauer Thon		•	3		_	37
Braunkohle	•		1	37	8	77
Schwarzer Thon .		•	1	77	6	*7
Blauer Thon	•	•	4	37	6	"
Schwarzer Thon .		•	2	"	4	97
Blauer und weisser T	hon	•	4	**	_	**
mit						
Blauer Thon und St	reifen	von	_			
Braunkohle		٠	5	,,,		91
Blauer Thon .		•	2	,,	10	**

Zusammen 89 Fuss 3 Zoll.

Weiter gegen O. auf der rechten Seite des Pleissbaches von der Plateauhöhe, worauf Rott liegt, gegen N. bis zum Abfalle des Gebirges nach dem Siegthale hin, sind bisher keine Braunkohlenlager von Bedeutung und regelmässiger Ausdehnung aufgefunden worden, und namentlich kein Lager von Blätterkohle, welche weiter südlich bei Rott auftritt, wie sogleich erwähnt werden soll.

Bohrversuche in den *Dambroicher* und *Oelgarten* Gemarken - Waldungen haben folgende Resultate gegeben :

Am Mollen	bach	auf	dem	Koh	lberg	7:		
Dammerde					1	Fus	s -	- Zoll.
Gerölle .					5		-	
Grauer Lette	en				3		_	- "
Blauer Lette	en				4		_	**
Schwarzer L					2	"	-	•,
Braunkohle					2	"	6	71
Blauer Lette	n un	d Sa	nd,	wel-		77		"
cher das I	orth	ohre	n ver	hin-				
derte .					44	**	6	*1
			Zusar	nmen	62	Fuss		Zoll.
Am Hirtzbi	uch:							
Dammerde					4	Fuss		Zoll.
Gerölle .					9	*1	_	40
Braunkohle					_	"	6	**
Weisser und	blau	er T	hon		40	**	6	• • • • • • • • • • • • • • • • • • • •
Braunkohle n			zem T	Thon		,,		
vermischt					10	27		,,
Blauer Thon					2	**	_	"
Grünlicher Tl	hon				24	27	_	**
					13	97	_	**
Triebsand	•				2	"	_	37
		$Z^{\mathfrak{t}}$	ısamı	nen :	105	Fuss		Zoll.
Auf der Viel	trift	bei	Nied	lerple	is:			
Gelber Thon					15	Fuss	_	Zoll.
Blauer Thon					12			**
Braunkohle	•				4	"	6	
					32	Fuss	_	Zoll.

			Uebe	rtrag	32	Fuss	_	Zoll.
Blauer Thon					4	27	6	**
Braunkohle					3	22	6	**
Blauer Thon					14	22	_	**
Grauer Thon					7	99	_	37
Grauer Sand					3	77		27
Blauer Thon					6	**	_	**
	-	•		· ·		77		77

Zusammen 70 Fuss - Zoll.

Zwischen dem Hirtzbruch und der $Dambroicher\ Viehtrift$:

	14	Fuss	6 2	Zoll
	4	27	6	99
on				
	7	92	_	22
	10	99	6	91
	1	*7	2	91
	8	27	3	9*
	: non :	. 4 non . 7 . 10 . 1	. 4 " non . 7 " . 10 " . 1 "	. 7 , — . 10 , 6 . 1 , 2

Zusammen 45 Fuss 11 Zoll.

Im Oelgarten, an der östlichen Grenze der Dambroicher Gemarken-Waldung:

Gerölle					14	Fuss		Zoll.
Grauer Thon .					5	27	_	,,
Braunkohle .					_	27	8	71
Blauer Thon .					30	"	_	97
Schwarzer Thor	ı.				1	77	6	27
Blauer Thon .					5	22	5	27
Schwarzer Thon	u. B	raun	kohle	•	4	**	6	**
Blauer Thon .					12	22		27
Grauer Thon .					11	37	_	**
Grünlicher Thor	n.				7	27		37

Zusammen 91 Fuss 1 Zoll.

Am Birlinghofer-Geistinger Fusspfade, unterhalb des neuen Waldweges nach dem Pleissbach zu:

Zusammen 90 Fuss.

Blätterkohle auf der rechten Seite des Pleissbaches.

Auf der Grube Krautgarten auf der rechten Seite des Pleissbaches ist in der Nähe von Rott, dicht bei der jetzt verlassenen Vitriolhütte, ein sehr schwefelkiesreiches Braunkohlenlager abgebaut worden, welches etwa 6 Fuss mächtig ist und eine kleine Mulde bildet, nach allen Seiten sich verschmälert und aufhört.

Weiter gegen N. hin ist mit dem Stollen Nr. 2 das Blätterkohlenlager gelöst, welches in einer Tiefe von 60 Fuss unter der Oberfläche liegt. Die Schächte haben eine Lage von Gerölle 5 bis 6 Fuss stark durchsunken und dann Lettenlagen von verschiedener Farbe, grau, braun, weiss und blau. Ueber dem Hauptlager liegt in einiger Entfernung von 7 bis 11 Fuss ein Lager von erdiger Braunkohle 1/4 bis 11/4 Fuss mächtig.

Das Hauptlager besteht von oben nach unten aus folgenden Lagen:

Uebertrag 5-6	Fuss	6	Zoll.
Halbopal, Hornstein, Kieselschiefer,			
Kieseltuff, dünne Streifen von			
Polirschiefer, überaus viele Ab-			
drücke sehr gut erhaltener Blätter		6-10	
Blätterkohle, Lagen von Kieseltuff,			"
1 bis 3 Zoll stark, Holzstücke mit			
Schwefelkies, Abdrücke von Blät-			
tern und Fischen 2-3	23	_	77
Halbopal wie oben —	22	6	77
Blätterkohle (wahrer Disodyl, Pap-			,,
pendeckel genannt), sehr bitu-			
menreich, Holz mit Schwefelkies,			
dünne Lagen und kleine Nieren			
von Kieseltuff, viele Abdrücke			
von Blättern, Insekten und Fi-			
schen 1	77		77
Grauweisser Thon, ganz mit Schwe-			
felkies durchzogen, drusig, in den			
Drusen Krystalle von Schwefelkies 1	"		*

Zusammen 10-12 Fuss 10 Zoll.

Darunter Thon mit Sphärosiderit, Trachyt und Basalt-Konglomerat.

Die Schichtenfolge nach der ältern Angabe eines Versuchschachtes ist wie nachstehend:

Dammerde	3 Fuss	4 Zoll.
Gelber und weisser, bröcklicher		
Letten	5 "	9 "
Gelber und weisser Letten .	3 "	4 "
Grünliches, thoniges Basalt-Kon-		
glomerat	"	6 ,
	12 Fuss	11 Zoll.

	U	leber	rtrag	12	Fuss	11	Zoll.
Braunkohle				1	23	8	**
Gelber ganz bröcklic	her	Let	ten	6	"	8	77
Blätterkohlenlager n	nit	viel	lem				
Schwefelkies .				8	**	3	"
Basalt - Konglomerat	t,	dess	sen				
Mächtigkeit nicht	bek	annt	ist	5	**		**
				-			

Zusammen 34 Fuss 6 Zoll.

Schacht Nr. 13:

Gerölle von gelber	Far	be		5	Fuss	5	Zoll.
Grau-brauner Thon				10	"	_	**
Weisser Thon				1	27	6	77
Blauer Thon .				_	22	6	95
Blauer sandiger Th	on			4	"	_	27
Kohlenlage, vorher	rsche	end e	r-				
dige Kohle .				_	"	6	"
Blauer Thon .				11	77	6	"
Kohlenlager mit et	was S	Schwe	9-				
felkies				2	22	6	**
Harter Sandstein				2	"	_	•
			-		-		

Zusammen 37 Fuss 11 Zoll.

In dem Felde Rott, in der Nähe der Grube Johanna und Romerikeberge, hat ein in neuerer Zeit niedergebrachtes Bohrloch Nr. 1 folgendes Ergebniss geliefert:

Dammerde	5 Fuss 6 Zoll.
Sand mit gelben Letten	7 , 4 ,
Gelber Letten	5 " 6 "
Blauer Thon	41 ,, - ,,
Schwarzer Thon .	8 ,, 8 ,,
	68 Fuss - Zoll.

Uebertrag	68	Fuss	_	Zoll.	
Braunkohle mit schwar-					
zem Thon vermischt	1	37	6	77	
Braunkohle	3	**	8	"	
Schwarzer schiefriger					
Thon	1	17	4	22 \	
Weisser sandiger Thon	_	77	5	"	
Schwarzer schiefriger				(10 Fuss 6 Zoll.
Thon	8	77	1	" (
Schwarzer thoniger				1	
Schiefer	_	11	8	,,	
Bituminöse Blätterkohle	_	27	6	27	*
Weisser weicher Polir-					
schiefer	_	97	6	77	
Brauner harter Kiesel-					
schiefer		22	6	77	
Bituminöse Blätterkohle	3	37	1	**	
Sehr fester Kiesel -					
schiefer, der nicht					
durchbohrt wurde.					

Zusammen 88 Fuss 3 Zoll.

Etwas weiter gegen S. an dem Hohlwege, der von Geistingen nach Söwen führt, ist mit dem Bohrloche Nr. II dasselbe Lager, in einer Tiefe von 65½ Fuss 2½ Fuss stark erbohrt worden. Das Bohrloch traf folgende Schichten:

Dammerde und I	Lehm		8	Fuss		Zoll.
Grauer feiner (Tr	rieb-)	Sand	14	**	-	17
Weisses Gerölle	(Gran	nd)	4	77	_	**
Gelber Letten			6	**	_	"
Weisser Letten			1	"	_	17
			33	Fuss		Zoll.

Uebertrag 33 Fuss - Zoll.

Schwarzer	Thon	mit	Bra	un-		5-1-			
kohle					1		-	**	
Grünlich b	lauer	Thon			23	,,	6	97	
Brauner T	hon				1	**	6	99	
Braunkohle					3	77	_	**	
Schwarzer	Schief	fer			2	**	8	99	
Blätterkoh	le .				_	97	3	97	
Sehr fester	r Kiese	elschie	efer		_	97	6	97	
Blätterkoh	le .				2	**	7	77	
								-	_

Zusammen 68 Fuss - Zoll.

Die Lagen von Blätterkohle zeichnen sich durch den Gehalt von Polirschiefer, Kieseltuff aus, welcher theils in dünnen Streifen mit der Blätterkohle geschichtet, theils in kleinen nierenförmigen Partieen darin eingeschlossen ist. Wiewohl dieser aus kieselschaligen Polygastern und kieselerdigen Phytolitharien bestehende Polirschiefer überall in der Blätterkohle verbreitet vorkommt, so ist derselbe doch besonders von der Grube Krautgarten bei Rott und von dem Ausgehenden des Lagers am Pfannenschoppen durch Ehrenberg*) untersucht worden. Dieser letztere Punkt wird von demselben unter der Benennung Geistingen angeführt. Die Untersuchung dieser kleinen Organismen gewinnt dadurch um so mehr Interesse, als die Blätterkohle sehr reich an den verschiedensten animalischen Einschlüssen ist und eine grosse Menge von Dicotyledonen-Blättern, ebenso wie die kieseligen Sandsteine dieser Gegend einschliesst. Bei weitem die grösste Masse von Polirschiefer und Kieseltuff enthält das Braunkohlenlager bei Lies-

^{*)} Bericht über die zur Bekanntmachung geeigneten Verhandlungen der K. Preuss. Akademie der Wissensch. zu Berlin. (Monatsberichte) 1846. S. 158 u. f.

sem*), oberhalb Lannesdorf auf der linken Rheinseite, welches dicht bei diesem Orte 19 Fuss mächtig und so davon in Streifen und einzelnen Partieen durchdrungen aufgeschlossen worden ist, dass es sich als Brennmaterial unbrauchbar erwiesen hat. Südlich von Liessem ist dieses Lager, in gleicher Beschaffenheit mit dieser infusorienhaltenden Kieselmasse durchdrungen, sogar in einer Mächtigkeit von 52½ Fuss getroffen worden.

Sehr wichtig ist die Untersuchung der Blätterkohle und ihres Polirschiefers bei Rott durch Ehrenberg, in dem er hier den Prozess der Umbildung lockerer organischer Kieselerde in organische Massen und in amorphe Zustände, mit der Entstehung von Halbopal verbunden. erläutert fand. Die unter sich verbindungslosen Kieselschalen sind mit einer kieseligen Ausfüllung versehen, so dass die Sculptur der Schale meist unkenntlich oder ganz verloren gegangen, die Form aber geblieben ist, Eine etwas grössere Form von Bacillarien, die Pinnu. laria rhenana, findet sich mit vielen concentrischen Ringen augenartig erfüllt, welche sich in den kleinen Thierzellen nach Art der Achatbildungen in Mandelstein gebildet haben. Sie finden sich theils einzeln, theils aber zusammengedrängt, alle Schalen erfüllend und dann gegenseitig mannigfach gestört und bis zu einer gleichmässigen Erfüllung des Raumes und der Formen verschwimmend. Auch bei den kleinsten Formen lässt sich der Prozess dieser Erfüllung und Umwandlung in ähnlicher Art erkennen.

In der Nähe der bei Rott vorkommenden schichtenförmigen Halbopale (Hornstein, wie oben angeführt) ist

^{*)} Ebenders, 1848. S. 8. Ehrenberg, über drei neue Infusorien-Biolithe der Braunkohle des mittleren Deutschlands.

diese Erfüllung im Uebergange zu einem gleichförmigen Zustande, begriffen, welcher sich in Halbopal darstellt.

Dieser Vorgang erinnert an die Erläuterungen, welche Leopold v. Buch über die Verkieselung (Silicification) vieler fossiler Bivalven (1828) gegeben hat; wobei nur der Unterschied statt findet, dass bei diesen der Kalk der Schale durch Kiesel ersetzt wird, während die Infusorien-Schalen bereits aus Kiesel bestehen.

Die Blätterkohlenlage der Grube Krautgarten setzt gegen O. nach dem Pfannenschoppenseisen und nach dem Freckhahnseisen in das Feld der Grube Romerikeberge fort, von oben nach unten besteht dieselbe aus:

Braunkohle, grösstentheils er	-					
dig 3 Fuss bis .		3	Fuss	6 2	Zoll.	
Dickschiefriger, grauer wei	-					
cher Thon		6	**		*1	
Blätterkohle, fein, schiefrig		3	**	_	"	
Thon mit Schwefelkies		1	99	_	"	
			**			

Zusammen 13 Fuss bis 13 Fuss 6 Zoll.

Darunter Basalt-Konglomerat.

Ganz ähnliche Blätterkohlen finden sich in der Gegend von Linz auf der Grube Stösschen am südlichen Abhange des Minderberges, nordöstlich von Erl auf Grauwacke aufgelagert. Diese kleine und ganz isolirte Partie von Braunkohlengebirge schliesst ein mächtiges Lager von Blätterkohle ein. Der obere Theil desselben, ganz rein, wechselt zwischen 6 und 16 Fuss, darunter folgt eine Thonlage von 2 Fuss, welche ziemlich viele Stücke von bituminösem Holze enthält; der untere Theil ebenfalls reine Blätterkohle ist gewöhnlich 2 Fuss stark und erreicht nur selten eine Mächtigkeit von 5 Fuss. In diesem unteren Theile der Blätterkohle sind vorzugs-

weise die animalischen Reste vorgekommen, welche weiter unten angeführt werden sollen; der obere Theil scheint deren nur wenige zu enthalten.

Auch bei Orsberg, unfern Erpel auf der Grube Vereinigung kommt Blätterkohle vor. Die Reihenfolge der Schichten ist von oben nach unten:

Gerölle, schiefriger Thon, Blätterkohle, schiefriger Thon, Blätterkohle, schiefriger Thon, Blätterkohle, 3 bis 4 Fuss mächtig, schiefriger Thon, Sphärosiderit und Thoneisenstein, grünlich grauer, schiefriger Thon.

Diese Schichten liegen südlich von dem Dorfe Orsberg unmittelbar auf Grauwacke auf. Gegen N.-O. nach Bruchhausen verschwindet das Kohlenlager gänzlich und das Gerölle liegt unmittelbar auf der Grauwacke auf.

Auf der linken Rheinseite ist auch noch die Blätterkohle bei *Oedingen*, westlich von *Oberwinter*, bekannt, jedoch da nur wenige Versucharbeiten bisher ausgeführt worden sind, nicht näher.

Sphärosiderit im Braunkohlengebirge.

Sowohl aus der Lage und der Beschaffenheit der Oberfläche, wie aus den Ergebnissen des Stollens Nr. 2 der Grube Krautgarten geht hervor, dass die Sphärosiderite der Grube Seegen Gottes im Eisenthal bei Dambroich sich in dem Liegenden des Blätterkohlenlagers befinden. Die Thone und thonigen Tra-

chyt-Konglomerate, in denen die Sphärosiderite vorkommen, nehmen den untern Theil des rechten Gehänges des Pleissbaches unterhalb Dambroich ein und sind auch noch in dem Stollen Nr. 2 der Grube Krautgarten vom Mundloche an bis gegen das erste Lichtloch durchfahren worden. Hier werden sie von Basalt. Konglomerat bedeckt, welches am Ickenberge in mehren Steinbrüchen aufgeschlossen ist. Das Blätterkohlenlager geht, so weit hier die Aufschlüsse reichen, nicht einmal bis zur Stollensohle nieder und liegt auf diesem Basalt-Konglomerate auf, wie der Stollen und die Schächte beweisen. Die Mächtigkeit dieses Basalt-Konglomerates, welches also zwischen dem Blätterkohlenlager und den eisensteinführenden Schichten liegt, ist sehr bedeutend, lässt sich aber um so weniger an dieser Stelle mit Genauigkeit angeben, weil die mit dem Stollen durchfahrene Basaltpartie dazwischen liegt.

Wenn dabei erwogen wird, dass zwischen den Sphärosideritlagen Schichten auftreten, die dem Trachyt-Konglomerate sehr nahe stehen, so möchte wohl die Ansicht, dass diese Sphärosiderite überhaupt der Abtheilung des Trachyt-Konglomerates angehören, und sich bis in die darunter folgenden Thonlager fortziehen, nicht ganz zu verwerfen sein.

In dem ausgedehnten Tagebau der Grube Seegen Gottes sind die eigenthümlichen Lagerungsverhältnisse der Sphärosideritlagen dargelegt. Die Schichten sind theils flach wellenförmig gelagert, wie die meisten Schichten dieses Gebirges, theils aber auch in kleinen steilen Mulden und Sätteln auf das mannigfaltigste aufgerichtet, so dass einzelne Theile beinahe senkrecht stehen.

Wenn berücksichtigt wird, zu wie ausgedehnten

Rutschungen der geführte Tagebau in diesem Gebirge Veranlassung geworden ist, so möchte wohl anzunehmen sein, dass die gleichsam in Falten gelegten Schichten dadurch entstanden sind, dass die Thonschichten bei der Bildung und bei dem Einschneiden des Pleissbachthales auf dieser Seite ihren Widerhalt verloren haben und nach demselben hinwärts gerutscht sind.

Der Versuchschacht Nr. 9 hat folgende Schichten durchsunken:

Dammerde	4	Fuss	_	Zoll.
Grauer Thon mit Eisenstein-Nieren.	8	11	_	77
Blauer Thon	1	27		**
Lage von thonigem Sphärosiderit .		**	10	**
Blauer Thon	_	17	6	99
Lage von thonigem Sphärosiderit .		77	8	27
Blauer Thon	1	27	6	17
Lage von thonigem Sphärosiderit .	1	77	_	27
Blauer Thon	2	"	_	77
Lage von thonigem Sphärosiderit .		n	4	27
Blauer Thon	2	27	_	77
Lage von thonigem Sphärosiderit .		*9	8	99
Schwarzer grüner Thon Uebergang		99	6	"
Grüner Thon in Trachyt-	2	97	6	91
Weissgrüner Thon (Konglomerat	10	27		**
, , , , , , , , , , , , , , , , , , , ,	05	T.	0	7.11

Zusammen 35 Fuss 6 Zoll.

Die Eisensteinslagen halten nicht regelmässig auf grosse Erstreckungen aus; an einer Stelle kommen in einer Mächtigkeit von 13 bis 23 Fuss 27 bis 30 Lagen übereinander vor, während an einer andern in 33 Fuss Mächtigkeit sich nur 3 bis 4 Lagen finden. Sie besitzen eine Mächtigkeit von 1 bis 18 Zoll, kommen aber auch in Kugeln und ellipsoidischen Nieren vor, finden sich

vorzugsweise in einer Gebirgs-Mächtigkeit von 33 bis 40 Fuss; in grösserer Tiefe werden sie sparsamer. Der darüber gelagerte Thon ist bis zu einer Mächtigkeit von 15 Fuss aufgeschlossen worden und der sandige, darunter befindliche Thon bis zu einer Tiefe von 21 Fuss.

In einer Schlucht, nördlich von dem Stollen der Grube Krautgarten, ist vor mehreren Jahren eine sehr mächtige Lage von Sphärosiderit, 3 bis 5 Fuss stark, aufgefunden worden, welche auf festem Trachyt-Konglomerate aufliegt, und ein regelmässigeres Verhalten zu besitzen scheint, als bisher in dem Tagebau getroffen worden ist.

Oestlich der Blätterkohlengrube Romerikeberge findet die Auflagerung des Braunkohlengebirges auf den Devonschichten statt. Dieselben treten südlich von Geistingen in mehreren Schluchten auf; so zeigen sie sich an den Abhängen des Dürrenbachs, weiter östlich bei Wippenhahn und Kümpel, bei Hümmerich und in der Schlucht, welche von Söwen nach dem Hanfbach hinabzieht.

Die Sandsteine und kieseligen Bildungen des Braunkohlengebirges, welche in der Nähe vom Dürrenbach angegeben worden sind, liegen daher unfern der Begrenzung der Devonschichten und gehören vielleicht den tiefsten Schichten jenes Gebirges an.

Ausser der bedeutenden Ablagerung von Sphärosideriten bei Dambroich, welche wohl der untern Abtheilung des Braunkohlengebirges angehört, ganz entschieden aber unter dem Lager von Blätterkohle liegt, ist das Vorkommen derselben auch über dem alaunhaltigen Braunkohlenlager sehr verbreitet. Obgleich in den vorhergehenden Schacht-Profilen nicht angegeben, findet sich Sphärosiderit überall über dem mit Alaunthon verbundenen Braunkohlenlager. So ist derselbe in den Grubenfeldern Bleibtreu und

Hubertus von der Hardter Alaunhütte in der Richtung nach Roleber, Gielgen und Hohholz, an den Abhängen der nach dem Siegthale hinabziehenden Schluchten vielfach angetroffen worden. Die Verbreitung desselben an dem nördlichen Abhange des Ennert, unterhalb der Bedeckung der Gerölle, ist durch Schürfe nachgewiesen und ebenso kommt derselbe auch an dem südlichen Abhange nach dem Ankerbachthale hin vor. Bei Rauschendorf ist derselbe in 12 Fuss Tiefe unter Letten und Sand 1 Fuss 4 Zoll stark gefunden worden.

Der thonige Sphärosiderit bildet an den angeführten Punkten sehr grosse flache Nieren, welche bis zu 6 Fuss Durchmesser, bei einer Dicke bis zu 3 Fuss erreichen und in der Nähe der Oberfläche mit einer Rinde von dichtem thonigen Brauneisenstein überzogen, oder wie am Ennert meistentheils ganz in Brauneisenstein umgewandelt sind. Das Innere dieser grossen Nieren ist auf mannigfaltige Weise zerklüftet, die abgesonderten Stücke sind vielfach mit einem Anfluge von Manganschaum schwarz überzogen, während sie im Innern eine licht gelblichgraue oder bläuliche Farbe besitzen. Einzelne Kugelu am Ennert bestehen aus einer grobkörnig krystallinischen Masse und sehen dabei gewissen Abänderungen von Spatheisenstein ganz ähnlich. Auf gleiche Weise kommt dieser thonige Sphärosiderit in dem Thone über dem Braunkohlager aber auch da vor, wo die Bedeckung von Gerölle darüber liegt, und kaum ist wohl irgend ein Schacht in diesen Grubenfeldern abgeteuft worden, der nicht eine oder mehre dieser Eisensteinsnieren getroffen hätte. Dieselben liegen in einem gelblich weissen Thone (der von den Bergleuten, wie schon weiter oben bemerkt, Bartseife genannt wird) von 5 Fuss Mächtigkeit, unmittelbar auf einer Schicht von weissem Sande auf, der 6 bis 7 Fuss stark ist und in

dem die Nieren wie eingedrückt oder wie eingesunken sind. Zwischen dem Eisenstein und dem Braunkohlenlager beträgt die Mächtigkeit der Sand- und Thonschichten von 12 bis 25 Fuss an verschiedenen Stellen des Vorkommens.

Ueber dem Thon, der die Eisensteinnieren einschliesst, finden sich schmale Streifen von Braunkohle mit Thon abwechselnd in der Mächtigkeit von einem Fusse, die einen sehr bestimmten Wegweiser bei der Aufsuchung des Eisensteins abgeben.

Der Abstand der Eisensteinskugeln oder Nieren ist sehr verschieden, öfter finden sich zwei oder drei grössere Kugeln aneinander gereiht, oder strahlenförmig von einem Punkte ausgehend abgelagert; in der Nähe einer grossen Kugel liegen häufig eine, zwei oder drei kleinere Kugeln von ½ bis 1 Fuss Durchmesser. Dennoch scheint im grösseren Durchschnitt betrachtet eine gewisse Regelmässigkeit in der Verbreitung des Eisensteins stattzufinden, in dem die bisher an ziemlich entfernten Punkten ausgeführten Versuchbaue eine ziemliche Uebereinstimmung hinsichtlich der Grösse der Kugeln und ihrer Entfernung von einander ergeben haben.

An einer Stelle unter dem Veraschungs-Platze der Bleibtreu'schen Alaunhütte hat sich nicht allein auf den Klüften des Eisensteins ein dünner Ueberzug von Gyps gefunden, sondern auch eine grosse Menge von wasserhellen Gypskrystallen in dem die Eisensteinsnieren einschliessenden Thon. Die innere Masse des Eisensteins ist frei von schwefelsaurem Kalk. Die Ausdehnung dieses Vorkommens ist noch nicht vollständig nachgewiesen und daher auch die Ansicht zweifelhaft, ob dasselbe nicht als eine Wirkung der brennenden Alaunhalden und des aus denselben in den unterliegenden Thon ein-

dringenden schwefelsauren Wassers auf die in demselben enthaltene Kalkerde anzusehen ist.

Etwa in einer Höhe von 20 bis 25 Fuss über diesen grossen Eisensteinnieren findet sich eine Lage von kleineren Kugeln von Sphärosiderit, die aber näher beisammen liegen, über deren Aushalten jedoch bisher noch nicht viele Erfahrungen gesammelt worden sind.

Grosse Aehnlichkeit mit diesem Vorkommen von Sphärosiderit besitzt dasienige, welches S. von Hangelar in der Nähe der Strasse von Beuel nach Siegburg durch die Bonn-Ahrenthaler Gesellschaft aufgeschlossen worden ist. Dasselbe liegt noch in der weiten Thalebene am Fusse des flachen sich nach der Hardt erhebenden Abhanges. Dieselbe ist hier nur wenig mit Lehm und Geschieben bedeckt. Darunter findet sich blauer Thon, in welchem grosse Nieren von Sphärosiderit von 1 1/2 bis 2 Fuss Stärke vorkommen, die sich bisweilen zu einer wenig unterbrochenen Lage zusammenschliessen, da sie eine Länge von 20 bis 30 Fuss erreichen. Darunter folgt weisser Thon 3 bis 5 Fuss mächtig, dann ein Lager von erdiger Braunkohle von 11/2 bis 5 Fuss Stärke und in einer Tiefe von 10 Fuss unter demselben ein zweites Lager von Sphärosideritnieren, welches aber nicht so reichhaltig als das obere ist. Es scheint nicht, dass diese Eisensteinlagen gerade dieselben sind, welche weiter gegen S. auf den Braunkohlengruben bekannt und so eben beschrieben worden sind. Wie sie sich aber dagegen verhalten, ist noch nicht ermittelt. Der Sphärosiderit ist aber von gleicher Beschaffenheit.

In der Partie des Braunkohlengebirges in dem Thale von *Heisterbach* ist Sphärosiderit auf der Grube *Sophie* gefördert worden; wie bereits oben erwähnt, möchte sich dieses Vorkommen wohl aber ganz demjenigen anschliessen, wie es bei *Dambroich* in den untern Abtheilungen des Braunkohlengebirges erkannt worden ist.

Ausserdem ist das Vorkommen des thonigen Sphärosiderits noch bekannt vom Römlinghover Hergenröttehen, Finchen, von der Kruxwiese, Stieldorf, Birlinghoven, Utweiler, Scheuren, Pfannenschoppen, Geistingen; ebenso in dem Thone, welcher die Blätterkohle der Grube Stösschen, am südlichen Fusse des Minderberges bedeckt.

Auf der linken Rheinseite ist das Vorkommen von thonigem Sphärosiderit durch bergmännische Arbeiten vielfach aufgeschlossen worden; der Grubenverwalter Herm. Heymann hat mir darüber viele Mittheilungen gemacht, wofür ich demselben meinen Dank hier ausspreche.

Im Vergleich zur rechten Rheinseite herrschen hier die Ablagerungen von Sand sehr vor.

In dem Hardtbergschachte zwischen Duisdorf und Witterschlick, im Concessionsfelde Witterschlick wurden folgende Schichten getroffen:

Gerölle	10	Fuss	-	Zoll.
Weisser Sand	50	11	—	27
Feiner weisser Triebsand	4	"		29
Blauer Thon	9	27	_	99
Blauer Thon mit vielem thonigem				
Sphärosiderit	13	77	_	**
Weisser feuerfester Thon	12	77	_	11
Braunkohle mit fossilem Holz .	_	"	9	**
Dunkelgrauer Thon	11	**		**
Lager von thonigem Sphärosiderit	_	**	8	**
Hellblauer Thon	10	97	_	77
Gelber trockener Sand, nach unten				
heller bis weiss werdend, welcher				
nicht durchteuft wurde	12	**		"

Zusammen 132 Fuss 5 Zoll.

In dem unteren Sande verlaufen sich die Wasser, welche der obere Triebsand führt.

Das ganze Plateau des Hardtberges ist in gleicher Weise zusammengesetzt. Die Thonlagen mit der Braunkohle liegen zwischen zwei mächtigen Sandablagerungen. Das Braunkohlenflötz scheint die Fortsetzung desjenigen zu sein, welches bei Friesdorf zur Alaunfabrikation gewonnen wird und welches schon oben erwähnt ist. Dasselbe erstreckt sich in wechselnder Mächtigkeit und Zusammensetzung gegen S.-W. bis gegen Lüftelberg. Die Thonlager verschwächen sich jedoch so, dass sie noch etwas weiter ganz aufhören und hier nur weisser und bunter Sand in grosser Mächtigkeit gefunden worden ist. In nördlicher Richtung setzt die Thonablagerung nach dem Dorfe Rösberg fast ununterbrochen fort, und das Braunkohlenflötz steht noch unweit dieses Ortes am Abhange des Vorgebirges in geringer Mächtigkeit an.

Der das Braunkohlenlager begleitende Thon enthält die Sphärosiderite und zwar sowohl darüber als darunter. In dem oben angeführten Schachte (Nr. 3) ist das hangende Eisenstein-Vorkommen das reichhaltigste, an andern Betriebstellen derselben Grube, wie besonders am Faulesberg tritt hingegen das Vorkommen im liegenden Thon der Braunkohle bis zur Mächtigkeit von 3 Fuss als geschlossenes Lager auf, während das obere grösstentheils fehlt. An den Abhängen das Plateaus zeigen beide Vorkommen eine Entwicklung grosser in braunen Thoneisenstein umgewandelter Nieren, ganz analog denjenigen der rechten Rheinseite. Nach dem Innern des Berges hin wird zuerst das Vorkommen im liegenden Thon der Braunkohle lagerartig, verliert später seine braune Farbe ganz und geht in weissen Sphärosiderit über. Das Vorkommen im hangenden Thon der Braunkohle wechselt nach dem Innern des Plateaus hin baldigst seine braune Farbe, und besteht aus festem weissen Sphärosiderit, jedoch behält es seine nierenförmige Beschaffenheit bei; nur legt sich unter den Sphäroiden ein festes, bis zu 3 Fuss mächtiges Lager an, mit welchem die darüber liegenden Nieren häufig verwachsen sind.

Das obere Vorkommen von Eisenstein setzt von dem Hardbergplateau an in nordwestlicher Richtung über Alfter bis nach Brenig fort, in dessen Nähe im Grubenfelde Friedhelm an dem Bergabhange ein Tagebau darauf betrieben wird. Der Sphärosiderit tritt hier in festen Nieren mit brauner Rinde und weissem Kerne auf, jedoch liegen dieselben sehr zerstreut im Thone, sowohl in horizontaler wie in vertikaler Erstreckung. Von hier ab weiter nach W. scheint die obere Sandablagerung zu fehlen, und ergeben die unweit Rösberg stehenden Schächte der Concession Friedhelm durchweg folgende Schichtenfolge:

Dammerde und Le	ehm						7]	Fuss.
Gerölle							20	**
Schwarzer Thon							4	**
Braunkohle .							2	97
Schwarzer Thon							4	"
Weisser Thon							16	**
Fester grauer bis	blau	ier T	hon,	welc	cher	den		
Eisenstein einsc	hlies	st.					6	32

Zusammen 59 Fuss.

Tiefer ist man nicht niedergedrungen. Das hier durchteufte Eisenstein-Vorkommen befindet sich demnach im liegenden Thon des Braunkohlenflötzes, und zeigt eine lagerartige Beschaffenheit, indem es aus zwei oder drei übereinander liegenden Bänken von weissem Sphärosiderit besteht, welche in ihrer Mächtigkeit abwechseln. Nicht selten schwillt eine dieser Bänke bis zu 2 Fuss Mächtigkeit an, wohingegen die andern sodann ganz zurücktreten. Solche Anschwellungen halten selten auf grössere Strecken an, und stehen mit der Tendenz zur nierenförmigen Bildung in Verbindung. Aehnlich ist auch das Verhalten der beiden Sphärosiderit-Vorkommen am Faulesberge.

Der Sphärosiderit von der Grube Gottes Seegen ist von G. Bischof*) analysirt.

Derselbe enthält:

83,99 kohlensaures Eisenoxydul (bestehend aus 52,13 Eisenoxydul 31,36 Kohlensäure)

5,68 Kieselsäure.

10,33 Thonerde, Talkerde, Kalkerde, etwas Kohlensäure und organische Stoffe.

100

und ist bei einem Gehalte von 40,55 Proc. an metallischem Eisen ein reichhaltiges und sehr gutes Erz.

Ein Gehalt von Mangan ist bei der Analyse nicht angegeben.

Das Innere der Sphärosiderit-Nieren enthält in Höhlungen bisweilen Wasser; dasselbe aus solchen Nieren von der Braunkohlengrube Anna Magdalena auf der Hardt ist ebenfalls von G. Bischof untersucht worden. Es enthält keine freie Kohlensäure, kein Eisen, aber

^{*)} Noeggerath: Einiges über Braunkohlen, Sand und Sandstein und dichten Sphärosiderit als Glieder der Braunkohlen-Formation im Niederrhein. Gebiet und über das relative Alter der Braunkohlen-Formation in Bezug auf die vulkanischen Gebilde des Siebengebirges in Rheinl.-Westph. B. IV. S. 364 u. f.

schwefelsaure Kalkerde, ein alkalisches Salz, letzteres wohl in so geringer Menge, dass die erstere dadurch nicht getrennt werden kann, und organische Materie (Extractivstoff).

Der Sphärosiderit aus dem Concessionsfelde Witterschlick enthält 30 bis 55 Proc. metallisches Eisen, im Durchschnitt können 40 Proc. angenommen werden. Ausserdem Thon und kohlensauren Kalk. Er zerfällt an der Luft leicht in kleinere Stücke und ändert sich bald in Brauneisenstein um.

Braunkohlenlager auf der gegenüberliegenden linken Seite des Rheines.

Auf der linken Rheinseite ist in der dem Siebengebirge näheren Gegend die Braunkohlenbildung nicht sehr entwickelt. Sehr mächtige und weit verbreitete Braunkohlenlager beginnen auf dieser Rheinseite erst weiter gegen Norden. Der wichtigste Punkt auf der linken Rheinseite, dem Siebengebirge näher, liegt oberhalb Friesdorf*), wo Braunkohle und Alaunthon für die Friesdorfer Alaunhütte während eines langen Zeitraums gefördert worden sind. Dieses Lager ist aber schon seit mehren Jahren abgebaut. Gegenwärtig wird eine Gewinnung von Alaunthon auf der Höhe zwischen Friesdorf, Schweinheim und Godesberg betrieben. In einer

^{*)} Noeggerath hat in der Min. Beschreibung der Braunkohlenablagerung auf dem Pützberge bei Friesdorf in den Neuen Jahrbüchern der Berg- und Hüttenkunde von F. v. Moll III. 1815. S. 13. eine ausführliche und genaue Beschreibung der hier vorkommenden Schichten geliefert, daher dieselbe um so eher übergangen werden kann. Chemische Untersuchung der Alaunerde vom Pützberge bei Friesdorf. Rheinl.-Westph. II. S. 281.

Tiefe von etwa 30 Fuss liegt das Lager unter der Geröllebedeckung und abwechselnden Schichten von Thon und nicht alaunhaltiger Braunkohle, welches von oben nach unten besteht aus:

> erdiger thoniger Braunkohle 1 Fuss Alaunthon . . . 4½ bis 5 , erdiger Braunkohle . . . 1 ,

Ueber das Vorkommen der Braunkohle bei *Liessem* ist schon oben Einiges angeführt worden. Die Versuche bei *Oedingen*, welche das Vorkommen von Blätterkohle nachgewiesen haben, sind ebenfalls weiter oben erwähnt.

Animalische Reste im Braunkohlengebirge.

Aus den vorhergehenden Andeutungen ist schon zu entnehmen, dass zahlreiche Reste der Flora und Fauna der Periode übrig geblieben sind, in welcher das Braunkohlengebirge gebildet wurde. Nur die zahlreichen Bewohner des Meeres, welche einen sichern Maassstab für die Vergleichung, Parallelisirung und Identificirung unzusammenhängender Schichtengruppen liefern, fehlen in diesem Gebirge; es sind nur Reste von Landpflanzen. von Landthieren und von Bewohnern süssen Wassers vorhanden. Auch die Infusorien können alle, wie sich Ehrenberg ausdrückt, dem süssen Wasser angehören und liefern nur wenige Andeutungen, welche auf Brakwasser hinweisen. Ganz besonders ist es die Blätterkohle, welche bisher die organischen Reste dieser Periode geliefert hat. Die Menge derselben steht gegen mehre andere Oertlichkeiten, welche derselben Abtheilung der tertiären Periode (der Molasse-Gruppe) angeangehören, zurück. Wahrscheinlich nicht desshalb, weil in diesen Gegenden die Blätterkohle eine geringere Mannigfaltigkeit von organischen Resten enthält, sondern weil es bisher an eifrigen Sammlern derselben gefehlt hat *).

An thierischen Resten sind bisher aufgefunden worden**):

Mammalia.

1) Pteropus rottensis Trosch. Ein Schulterblatt, mit zugehörigem oberen Ende des Oberarmes, zeigt noch am ersten Aehnlichkeit mit der Fledermaus-Gattung Pteropus, und hat zu dieser vorläufigen Benennung Veranlassung gegeben.

Verhandl. naturh. Ver. B. 15. 1858. S. CXXVII.

Vergl. v. Leonhard u. Bronn Neues Jahrbuch 1859 S. 237.

2) Mustela mojor Trosch. Ein Unterkiefer, welcher die Reste des Fleischzahnes, die Wurzeln der vorhergehenden Lückenzähne, und die Grube für den einzigen Höckerzahn deutlich überliefert, stammt von einem wieselartigen Thiere her.

Leonh. u. Br. N. Jahrbuch 1851 S. 677, wo H. v. Meyer das Stück eher den Viverriden zugehörig erklärt.

Verhandl. naturh. Ver. B. 16. 1859; Correspondenzblatt S. 49.

3) Mustela minor Trosch. Die Hintergliedmassen mit Becken und einem Theile des Schwanzes, sehr schön erhalten, gehören einem Raubthiere mit 5 Zehen der

^{*)} Dr. O. Weber, a. a. O. S. 122.

^{**)} Prof Troschel hat die grosse Gefälligkeit gehabt, das nachfolgende Verzeichniss aufzustellen, wofür ich demselben meinen besten Dank auszudrücken nicht ermangele. Eine Vergleichung dieses Verzeichnisses mit dem früheren zeigt, welche Fortschritte die Kenntniss der thierischen Reste dieser Formation in den letzt verflossenen neun Jahren gemacht hat.

Hinterbeine an, wodurch Hunde und Katzen ausgeschlossen sind. Sie stimmen übrigens mit den Wieseln, namentlich in der Beschaffenheit der Fusswurzelknochen so weit überein, dass die Stellung des Thieres in der Wieselfamilie kaum einem Zweifel unterliegen kann. Nur der Umstand, dass dieses Thier wenig mehr als halb so gross war, als dasjenige, welchem der vorhin erwähnte Unterkiefer angehörte, hat die Veranlassung gegeben, die beiden Reste als verschiedene Arten zu bezeichnen.

Verhandl. naturh. Ver. B. 16. 1859 Correspondenzblatt S. 49.

Von demselben Exemplar spricht H. v. Meyer in Leonh. u. Br. N. Jahrb. 1854 S. 581.

4) Amphicyon (major Lart?). Ein Fleischzahn der linken Oberkieferhälfte ist von H. v. Meyer so bestimmt worden.

Vergl. Leonh. u. Br. N. Jahrb. 1854 S. 580.

5) Myoxus? Krantzi Trosch. Ein in zwei Exemplaren vorliegendes Nagethier, welches an Grösse mit dem durch H. v. Meyer Palaeontographica IV. S. 75 Taf. XIV beschriebenen "Nager von Waltsch in Böhmen" übereinstimmt, doch in mehreren Punkten zu sehr abweicht, als dass man beide Thiere für identisch halten könnte. Becken und Unterschenkel haben die meiste Aehnlichkeit mit dem Siebenschläfer. Das eine Exemplar zeigt deutlich, dass es ein langbehaartes Thier war.

Verhandl. naturh. Ver. B. 17. 1860 S. 121.

Es ist nicht unwahrscheinlich, dass der Nager von Rott, über welchen H. v. Meyer Leonh. u. Br. N. Jahrb. 1858 S. 556 berichtet dieselbe Species sei; doch soll dieser schwanzlos sein, während das vorliegende Thier sehr deutliche Schwanzreste besitzt.

6) Ein kleines mäuseähnliches Thier, dessen dünner

Schwanz kürzer als der Rumpf war. Nicht näher zu bestimmen.

7) Rhinoceros incisivus Cuv. Durch H. v. Meyer bestimmt.

Verhandl. naturh. Ver. B. 13. 1856 S. LXIV und S. XCVII.

Leonh. u. Br. N. Jahrb. 1856. S. 331. 1857 S. 491.

8) Sus brevirostris Trosch. Der Schädel eines schweineartigen Thieres ist in zwei Exemplaren bekannt geworden, die beide im Poppelsdorfer Museum aufbewahrt werden. Möglicherweise sind sie die Reste eines und desselben Individuums. Die Gestalt, des Schädels ist durchaus schweineähnlich, jedoch ist die Schnauze kürzer als beim lebenden Schweine. Die Abdrücke der meisten Gesichts - und Schädelknochen sind noch wohl zu unterscheiden. Von Zähnen sind der obere Eckzahn. und die sieben Zähne des Unterkiefers mit Ausnahme des dritten überliefert: vom äusseren oberen Vorderzahn und vom unteren Eckzahne ist der Abdruck auf der Braunkohle sichtbar. Nach den Zähnen zu urtheilen gehört das Thier nicht der Gattung Sus an, sondern möchte sich eher der Gattung Anthracotherium annähern und zwischen beiden eine neue Gattung bilden.

Verhandl, naturh, Ver. B. 16 1859 S. 49; 1860 S. 86.

9) Moschus Meyeri Goldf. nach H. v. Meyers Ansicht von Palaeomeryx medius nicht verschieden.

Acta Leopold. xx. P. 1. S. 345 Tab. 23. 24.

Leonh. u. Br. N. Jahrb. 1856 S. 828; 1857 S. 491. Verhandl. naturh. Ver. B. 15. 1857 S. XXIII.

10) Cervus (Capreolus) rottensis Trosch. An einem Exemplar, welches den grössten Theil der Wirbelsäule zeigt, das längere Zeit im naturhistorischen Museum aufbewahrt wird, wohl dasselbe welches H. v. Meyer an den so eben citirten Stellen für Palaeomeryx medius

zu halten geneigt ist, sind die Rippen, einige Dornfortsätze, und die Querfortsätze der Lendenwirbel deutlich überliefert. Die genannten Theile, namentlich auch die Querfortsätze der Lendenwirbel stimmen mit denen des lebenden Rehes ziemlich überein, so dass schon dieses Stück die Bestimmung als der Gattung Capreolus angehörig wahrscheinlich machte. Ein neuer Fund, zwei Vorderläufe mit vollständigen Phalangen und Afterhufen darstellend, spricht gleichfalls für die Rehnatur des Thieres.

Verhandl. naturh. Ver. B. 16. 1859 S. 49.

Ares.

Das Vorkommen von Vogel-Federn in der Braunkohle von Rott ist nach H. v. Meyer keinem Zweifel mehr unterworfen. Sie rühren aus verschiedenen Gegenden am Vogel her und scheinen mehr als eine Species zu verrathen. Neuerlich sind auch Knochenreste eines sehr kleinen Vogels vorgekommen (Verhandl. naturh. Ver. B. 17. 1860 S. 121), die jedoch zur näheren Bestimmung nicht ausreichen.

Amphibia.

1) Chelydra Decheni v. Meyer. Mehrere, darunter auch jugendliche Exemplare sind gefunden, woraus sich auf die Häufigkeit des einstigen Vorkommens dieser Schildkröte schliessen lässt. Noch ganz kürzlich ist das Bruchstück eines Exemplars zur Beobachtung gekommen, welches das von H. v. Meyer abgebildete um die Hälfte an Grösse übertrifft, und auf eine Breite von 11 bis 12 Zoll schliessen lässt.

Leonh. u. Br. N. Jahrb. 1851 S. 678; 1854 S. 49; 1856 S. 231 und 487; 1859 S. 724.

Dunker und H. v. Meyer Palaeontographica II. S. 242. Taf. 28. 29; IV. S. 56. Taf. IX. Fig. 4. 5. 2) Crocodilus spec. Noch nicht näher bestimmt und benannt.

Leonh. u. Br. N Jahrb. 1851 S 678; 1856 S. 331.

3) Lacerta rottensis H. v. Meyer.

Leonh. u. Br. N. Jahrb. 1856 S. 828; 1859 S. 724.

Dunker u. H. v. Meyer Palaeontographica VII. S. 75. Taf. IX. Fig. 2. 3.

4) Lacerta pulla H. v. Meyer. Kaum halb so gross wie die vorige, mit verhältnissmässig längerem Schwanze und kürzeren Wirheln.

Leonh. u. Br. N. Jahrb. 1859 S. 724.

Dunker u. H. v. Meyer Palaeontographica VII. S. 77. Taf. IX. Fig. 4-8.

5) Pseudopus rugosus Trosch.

Leonh. u. Br. N. Jahrb. 1852 S. 465.

Verhandl. naturh. Ver. B. 9, 1852 S. 512.

Tropidonotus elongatus Trosch. Verhandl. naturh. Ver. B. 11. 1854 S. XIX.

Thoracophis rugosus Trosch. ib.

Coluber elongatus Trosch. bei Fischer de serpentibus quibusdam fossilibus. Diss. inaug. Bonnae 1857 S. 32.

Thorucophis rugosus ib.

Pseudopus rugosus Trosch. Verhandl. naturh. Ver. B. 16. 1859 S. 41. Leonh. u. Br. N. Jahrb. 1860 S. 500.

Die eigenthümlichen knöchernen Hautschuppen waren die Veranlassung, dass Troschel diesem Thiere, welches er in Uebereinstimmung mit H. v. Meyer für eine Schlange hielt, den Namen Thoracophis beilegte. Keine Schlange besitzt solche Schuppen. Weitere Vergleichung ergab, dass die Schuppen mit denen des lebenden Sheltopusik nahe übereinstimmen, sowohl in Betreff der gerunzelten Oberfläche, als in dem Besitz zweier

kleinen Löcher an der inneren Fläche. Dass der früher als Tropidonotus elongatus bezeichnete Abdruck gleichfalls nicht einer Schlange, sondern vielmehr einem Pseudopus angehört habe, ergiebt sich theils aus der nicht geschlängelten, sondern in einem grossen Bogen gekrümmten Lage, theils aus den neben dem Skelett zerstreut liegenden runzeligen und gekielten Schuppen.

6) Pseudopus Heymanni Trosch. Verhandl. naturh. Ver. B. 16. 1859 S. 41.

Leonh. u. Br. N. Jahrb. 1860 S. 500.

7) Ophis dubius Goldfuss.

Acta Leopold. Vol. XV. P. 1. S. 127. Taf. 13. Fig. 8. Fischer, de serpentibus quibusdam fossilibus p. 24.

Nach der Art der Krümmung des einzigen aufgefundenen Exemplars zu schliessen, möchte dieser Abdruck von einer Blindschleiche herstammen. Diese lieben es in spiralen Windungen zu rasten.

8) Morelia papyracea Trosch.

v. Meyer in Leonh. u. Br. N. Jahrb. 1851 S. 678. Verhandl. naturh. Ver. B. 9. 1852 S. 502.

Coluber papyraceus Trosch. ib. 1854. S. XIX.

Tropidonotus atavus v. Meyer. Leonh. u. Br. N. Jahrb. 1855. S. 336.

Coluber papyraceus Trosch, bei Fischer de Serpentibus quibusdam fossilibus. 1857. S. 26.

Morelia papyracea Trosch. Verhandl. naturh. Ver. B. 15. 1858 S. CXXVII. Leonh. u. Br. N. Jahrb. 1859 S. 237.

Im Jahr 1854 glaubte Troschel l. c. mit Sicherheit vier Schlangenarten aus der Braunkohle von Rott unterscheiden zu können. Von diesen werden wohl Ophis dubius (unsere Nr. 7) als einer Blindschleiche angehörig, so wie Tropidonotus elongatus und Thoracophis rugosus, die später als Pseudopus rugosus (unsere Nr. 6) erkannt

sind, ausscheiden und bei den Eidechsen aufgezählt werden müssen. Demnach bleibt nur eine Schlange übrig. Durch die Lage des Foramen mentale so wie durch das Gebiss, indem Zähne des Zwischenkiefers vorhanden gewesen zu sein scheinen, und die letzten Oberkieferzähne winzig klein sind, wird ihre Stellung unter den Pythoniden und zwar in der Gattung Morelia höchst wahrscheinlich.

9) Rana Meriani v. Meyer.

Leonh. u. Br. N. Jahrb. 1853 S. 163.

Dunker u. v. Meyer Palaeontographica VII. S. 127. Taf. XVI.

Die zahlreichen Exemplare von Froschlarven, welche aus der Grube Krautgarten und Romerikeberg bei Rott vorkommen, gehören höchst wahrscheinlich zu dieser Art, welche dort häufig ist.

10) Rana Noeggerathi v. Meyer.

Leonh. u. Br. N. Jahrb. 1852 S. 58. 466.

Dunker u. H. v. Meyer Palaeontographica VII. S. 136. Taf. XVIII. Fig. 9.

Nur ein Exemplar liegt seit längerer Zeit im Naturhistorischen Museum der Bonner Universität, dessen näherer Fundort nicht bekannt ist.

11. Rana Troscheli v. Meyer.

Leonh. u. Br. N. Jahrb. 1852. S. 466; 1853 S. 631.

Dunker u. v. Meyer Palaeontographica VII. S. 138. Taf. XIX. Fig. 9.

Nur ein Exemplar vom Romerikeberg bei Rott ist bekannt geworden.

12) Palaeobatrachus Goldfussi Tschudi.

Rana diluviana Goldfuss Bronn. Zeitschr. für Mineral. 1828 S. 381 Fig. 3.

Rana diluviana Goldfuss. Nov. Acta Leopold. XV. 1. 1831 S. 119 Tab. 12 Fig. 1-9. Tab. 13 Fig. 1-3.

- Palaeobatrachus Goldfussi Tschudi. Classification der Batrachier 1838 S. 23, 42, 81.
- Palaeophrynos Gessneri Tschudi. Dumeril et Bibron Erpetologie generale VIII. 1841. S. 777.
- Palaeobatrachus Goldfussi. H. v. Meyer N. Jahrb. 1843. S. 580; 1852 S. 57, 466; 1858 S. 202.
- Palaeobatrachus Goldfussi Rüppel. Mus. Senckenbergianum III. 1845 S. 220. Tab. 15.
- Palaeophrynos grandipes Giebel. Jahresbericht des naturh. Ver. in Halle, 3. Jahrg. S. 44. t. 1.
- Palaeobatrachus Goldfussi. v. Meyer Palaeontographica VII. S. 147. Taf. XVIII. Fig. 1-8, Taf. XIX. Fig. 7. Taf. XX. Fig. 10.

Die Exemplare sind in den verschiedensten Entwickelungsstufen bei *Orsberg* gefunden worden, auch jüngere und ältere Larven.

- 13) Palaeobatrachus giqus v. Meyer.
- Palaeobatrachus gigas v. M. in Leonh. u. Br. N. Jahrb. 1852 S. 465; 1853 S. 162.
- Palaeobatrachus gigas. Palaeontographica VII. S. 169Taf. XVII. Fig. 1. 2. Taf. XXII. Fig. 8.

Nur ein Exemplar aus der Grube Romerikeberg ist bisher vorgekommen; es liegt in prachtvoller Erhaltung im Naturhistorischen Museum der Bonner Universität.

14) Palaeobatrachus Meyeri Trosch.

Die vorige Art war dreimal so gross als diese. Die Zähne des Oberkiefers sehr gross, im Verhältniss grösser als bei gigas. Die ersten fünf Querfortsätze ähnlich der vorigen Art, die des Kreuzwirbels sind nicht überliefert. Die Vordergliedmassen verhältnissmässig grösser und kräftiger als bei gigas. Rott-

15) Pelobates Decheni Trosch.

Die mit eigenthümlicher Sculptur gezierten Kopfknochen und die stark erweiterten Fortsätze des Kreuzwirbels erweisen diesen Frosch als zur Gattung Pelobates oder doch in dessen Nähe gehörig. Von unserem lebenden P. fuscus ist er durch die verhältnissmässig viel kleineren Kreuzwirbelfortsätze specifisch verschieden, indem sie nur die Länge des Unterarms haben, während sie bei der gleich grossen lebenden Art den Unterarm um 1/4 übertreffen. Rott.

16) Andrias Tschudii v. Meyer.

Andrias Tschudii v. Meyer. Leonh. u. Br. N. Jahrb. 1859. S. 723.

Andrias Tschudii Palaeontographica VII S. 49. Taf. IX. Fig. 1.

Kommt bei Rott vor; ein riesiges Exemplar im Besitze des Hrn. Dr. Krantz.

17) Polysemia ogygia v. Meyer.

Salamandra ogygia Goldfuss. Acta Leopold. XV. I. 1831 S. 124 Tab. 13. Fig. 4. 5.

Polysemia ogygia v. Meyer. Palaeontographica VII. S. 58. Taf. VIII. Fig. 1.

Ist bei Orsberg gefunden worden.

18) Heliarchon furcillatus v. Meyer.

Leonh. u. Br. N. Jahrb. 1860 S. 559.

19) Triton noachicus Goldfuss.

Nova Acta Leopold. XV. 1. 1831. S. 126. Tab. 13. Fig. 6. 7.

Ist bei Orsberg vorgekommen.

Pisces.

Die ichthyologische Fauna der Braunkohle des Siebengebirges ist sehr reich an Arten wie an Individuen. Wenngleich sich keine Art mit unseren lebenden Süsswasserfischen identificiren lässt, so hat doch der Charakter jener Fauna ungemein viel Achnliches mit der gegenwärtigen. Zahlreiche Arten von Cyprinoiden mit kurzer Rückenflosse und kurzer Afterflosse, die man mit dem

Namen Leuciscus im weiteren Sinne zu bezeichnen gewohnt ist, haben die Gewässer dieser Gegend zu der Zeit bevölkert, als die Braunkohle sich bildete. Sehr sparsam scheint zwischen ihnen ein Hecht, so wie ein kleiner Fisch aus der Lachsfamilie, mit dem jetzigen Stint vergleichbar, gelebt zu haben. Stachelflosser sind bis jetzt noch nicht aufgefunden worden.

1) Leuciscus gloriosus Trosch.

Mund klein; 35 Wirbel; der erste Träger der Rükkenflosse liegt zwischen dem 10. und 11. Dornfortsatz; Anfang der Rückenflosse über der Insertion der Bauchflossen, diese in der Mitte zwischen der Insertion der Brustflossen und dem Anfang der Afterflosse D. 10; A. 9; C. 21. Ueber 1 Fuss lang. Grube Romerikeberg.

2) Leuciscus remotus Trosch.

Der Kopf ist nicht überliefert; der erste Träger der Rückenflosse liegt zwischen dem 7. und 8. Dornfortsatz; Anfang der Rückenflosse vor der Insertion der Bauchflossen, diese näher der Insertion der Brustflossen als dem Anfange der Afterflosse; Afterflosse näher der Schwanzflosse als den Bauchflossen. D. 10; A. 7; V. 8; C. 21. Ueber 1 Fuss lang.

3) Leuciscus Krantzi Trosch.

Mund klein; 33 Wirbel; der erste Träger der Rükkenflosse liegt zwischen dem 8. und 9. Dornfortsatz; Anfang der Rückenflosse vor der Insertion der Bauchflossen, diese näher der Afterflosse als den Brustflossen; Anfang der Afterflosse näher den Bauchflossen als der Schwanzflosse. D. 10; A. 8?; V. 7?; C. 19. Ganze Länge 8½ Zoll.

4) Leuciscus eurystomus Trosch.

Mund gross, bis unter das Auge gespalten; 38 Wirbel; der erste Träger der Rückenflosse liegt zwischen dem 7. und 8. Dornfortsatz; Anfang der Rückenflosse vor der Insertion der Bauchflossen, diese näher den

Brustflossen als der Afterflosse; Anfang der Afterflosse näher den Bauchflossen als der Schwanzflosse; Brustund Bauchflossen lang, erstere erreicht die Bauchflossen, letztere die Afterflosse. D. 11; A. 10. Ganze Länge über 9 Zoll.

5) Leuciscus plesiopterus Trosch.

Mund nicht erkennbar; Wirbel nicht vollständig überliefert; der erste Träger der Rückenflosse liegt zwischen dem 4. und 5. Dornfortsatz; Anfang der Rückenflosse weit vor den Bauchflossen; diese näher den Brustflossen als der Afterflosse. Der Schwanz ist nicht überliefert, Länge des vorhandenen Stückes von der Schnauzenspitze bis gegen das Ende der Afterflosse 7 Zoll.

6) Leuciscus macrurus Agass.

Leuciscus macrurus Agas s. Poissons fossiles V. S. 30. Pl. 51 b. Fig. 1. 2.

Leuciscus macrurus Trosch. Verhandl. naturh. Ver. B. 1. 1854 S. 18.

7) Leuciscus tarsiger Trosch.

Leuciscus (Tarsichthys) tursiger Trosch. Verhandl. naturh. Ver. B. 11. 1854 S. 10 Taf. I. Fig. 2. 3.

Dieser Fisch wurde vornehmlich durch die Breite des ersten Bauchflossenstrahles kenntlich und erhielt darauf hin seinen Namen. Später hat Günther nachgewiesen, dass auch bei lebenden Fischen, namentlich bei der Schleihe (Tinca chrysitis) eine auffallende Verbreiterung dieses Flossenstrahles als eine Auszeichnung des männlichen Geschlechtes vorkomme. So ist es unzweifelhaft, dass auch der Leuciscus tarsiger nur die Männchen einer Art darstelle, zu welcher die Weibchen noch specieller zu ermitteln sind.

Es sind unter den bereits vorliegenden Fischen mittlerer Grösse, ebenso wie unter den kleinen, die man unter Leuciscus papyraceus zusammenzufassen pflegt,

- noch zahlreiche Arten enthalten, aber bisher noch nicht unterschieden worden.
 - 8) Leuciscus papyraceus Bronn.
 - Leuciscus papyraceus Leonh. u. Br. Zeitschr. 1828 1. S. 380. Tab. III.
 - Leuciscus papyraceus Agass. Poissons fossiles V. S. 31. Pl. 56.
 - Leuciscus papyraceus Trosch. Verhandl. naturh. Ver. B. 11. 1854. S. 19. Taf. II. Fig. 2. Rott.
 - 9) Leuciscus brevicauda Trosch.
 - Leuciscus brevicauda Trosch. Verhandl. naturh. Ver. B. 11. 1854. S. 20. Taf. II. Fig. 3. Stösschen bei Linz. 10) Leuciscus puellaris Trosch.
 - Leuciscus pusillus Trosch. Verhandl. naturh. Ver.
 - B. 9. 1852 S. 503.

 Leuciscus muellaris Trosch. Verhandl. naturh. Ver.
 - B. 11. 1854 S. 21. Taf. II. Fig. 4. Stösschen bei Linz.

 11) Rhodeus exoptatus Trosch.
 - Leuciscus (Rhodeus) exoptatus Trosch. Verhandl. naturh, Ver. B. 9, 1852 S. 503.
 - Rhodeus exoptatus Trosch. Verhandl. naturh. Ver. B. 11. 1854 S. 22. Taf. II. Fig. 1. Von Stösschen bei Linz.
 - 12) Leuciscus (Chondrostoma?) bubalus Trosch.
 - Leuciscus (Chondrostoma) bubalus Trosch. Verhandl. naturh. Ver. B. 9. 1852. S. 503; 1854 S. 26 Taf. II. Fig. 5. Stösschen bei Linz.
 - 13) Esox papyraceus Trosch.
 - Verhandl. naturh. Ver. B. 9. 1852 S. 503; 1854 S. 2.
 Taf. I. Fig. 1. Rott.
 - 14) Osmerus solitarius Trosch.
 - Verhandl. naturh. Ver. B. 11. 1854. S. XXIV. Rott.

 Arachnoidea.
 - 1) Argyroneta antiqua v. Heyden.

- Palaeontographica VIII. S. 1. Taf. I. Fig. 12. Stösschen bei Linz.
 - 2) Gea Krantzi v. Heyden.
- Palaeontographica VIII. S. 2. Taf. I. Fig. 11.

Insecta.

a. Coleoptera.

- 1) Dytiscus spec. Germ.
- Germar, Fauna insectorum Europae. Fascic. 19. seu Insectorum protogaeae specimen sistens insecta carbonum fossilium. 1837. Tab. 1.
 - 2) Hydrophilus fraternus v. Heyden.
- Palaeontographica VIII. S. 2. Taf. II. Fig. 6. Rott.
 - 3) Hydrous miserandus v. Heyden.
- Palaeontographica VIII. S. 2. Taf. II. Fig. 5. Rott.
 - 4) Byrrhus Lucae v. Heyden.
- Palaeontographica VIII. S. 3. Taf. I. Fig. 7. Rott.
 - 5) Buprestis major Germ.
- Germar, A. a. O. Tab. 2.
 - 6) Buprestis alutacea Germ.
- Germar, a. a. O. Tab. 3.
 - 7) Buprestis carbonum Germ.
- Germar, a. a. O. Tab. 4.
 - 8) Buprestis spec. inedit. Germ.
 - 9) Buprestis xylographica Germ.
- Geol. Zeitschr. 1849. I. S. 55. Taf. II. Fig. 1. Stösschen.
 - 10) Buprestis tradita v. Heyden.
- Palaeontographica VIII. S. 3. Taf. II. Fig. 9. Rott.
 - 11) Ancylochira redempta v. Heyden.
- Palaeontographica VIII. S. 4. Taf. I. Fig. 1. Rott.
 - 12) Dicerca Bronni v. Heyden.
- Palaeontographica VIII. S. 4. Taf. II. Fig. 2. 3. Rott.
 - 13) Silicernius spectabilis v. Heyden.
- Palaeontographica VIII. S. 6. Taf. I. Fig. 9. Rott.

14) Geotrupes vetustus Germ.

Germar, a. a. O. Tab. 6.

15) Geotrupes proaevus Germ.

Geol. Zeitschr. 1849 S. 57. Taf. II. Fig. 2. Orsberg.

16) Platycerus sepultus Germ.

Germar, a. a. O. Tab. 7.

17) Silpha stratuum Germ.

Germar, a. a. O. Tab. 5.

18) Ptinus antiquus v. Heyden.

Palaeontographica VIII. S. 7. Taf. I. Fig. 8. Stösschen.

19) Tenebrio effossus Germ.

Germar, a. a. O. Tab. 8.

20) Tenebrio? senex v. Heyden.

Palaeontographica VIII. S. 7. Taf. I. Fig. 6.

21) Trogosita tenebrioides Germ.

Germar, a. a. O. Tab. 9.

22) Trogosita emortua Germ.

Geol. Zeitschr. 1849. S. 60. Taf. II. Fig. 4. Orsberg.

23) Caryoborus ruinosus v. Heyden.

Palaeontographica VIII. S. 8. Taf. II. Fig. 1. Rott.

24) Tophoderes depontanus v. Heyden.

Palaeontographica VIII. S. 9. Taf. I. Fig. 2. Rott.

25) Prionus umbrinus Germ.

Germar, a. a. O. Tab. 12.

26) Saperda lata Germ.

Germar, a. a. O. Tab. 13.

27) Molorchus antiquus Germ.

Germar, a. a. O. Tab. 14.

28) Spondylis tertiarius Germ.

Geol. Zeitschr. 1849 S. 58. Taf. II. Fig. 3.

29) Hylotrupes senex v. Heyden.

Palaeontographica VIII. S. 10. Taf. I. Fig. 3. Rott.

30) Coccinella! protogaea Germ.

Germar, a. a. O. Tab. 15.

b. Hymenoptera.

31) Formica lignitum Germ.

Germar, a. a. O. Tab. 19.

32) ? Formica v. Heyden.

Palaeontographica VIII. S. 12. Taf. II. Fig. 11. Rott.

33) Apiaria dubia Germ.

Geol. Zeitschr. 1849 S. 66. Taf. II. Fig. 8. Orsberg.

34) Bombus antiquus v. Heyden.

Palaeontographica VIII. S. 12. Taf. II. Fig. 4. Rott.

c. Orthoptera.

35) Locusta extincta Germ.

Germar, a. a. O. Tab. 16.

d. Hemiptera.

36) Belostoma Goldfussii Germ.

Germar, a. a. O. Tab. 17.

37) Alydus pristinus Germ.

Germar, a. a. O. Tab. 18.

38) Corixa pullus v. Heyden.

Palaeontographica VIII. S. 10. Taf. I. Fig. 13. Stösschen.

39) Notonecta primaeva v. Heyden.

Palaeontographica VIII. S. 11. Taf. II. Fig. 12. Rott.

40) ? Micropus v. Heyden.

Palaeontographica S. 11. T. I. Fig. 15. Stösschen.

e. Lepidoptera.

41) Vanessa vetula v. Heyden.

Palaeontographica VIII. S.12. Taf. I. Fig. 10. Rott.

42) Ypsolophus insignis Germ.

Germar, a. a. O. Tab. 20.

f. Diptera.

43) Chironomus antiquus v. Heyden.

Palaeontographica VIII. S. 13. Taf. II. Fig. 10. Rott.

44) Ctenophora Decheni v. Heyden.

Palaeontographica VIII. S. 13. Taf. II. Fig. 7. 8. Rott.

- 45) Bibio xylophilus Germ.
- Germar, a. a. O. Tab. 22.
 - 46) Bibio lignarius Germ.
- Germar, a. a. O. Tab. 23. v. Heyden Palaeontographica VIII. S. 14. Taf. I. Fig. 4. Rott.
 - 47) Bibio spec. inedit. Germ.
 - 48) Bibio delectus v. Heyden.
- Palaeontographica VIII. S. 14. Taf. II. Fig. 13. Rott.
 - 49) Bibiopsis Volgeri v. Heyden.
- Palaeontographica VIII. S. 15. Taf. I. Fig. 5. Rott. 50) Phthiria? dubia Germ.
- Germar, a. a. O. Tab. 24.
 - 51) Helophilus primarius Germ.
- Germar, a. a. O. Tab. 25.
 - 52) Anthracida xylotona Germ.
- Geol. Zeitschr. 1849 S. 64. Taf. II. Fig. 7. Orsberg.
 - 1) Micropsalis papyracea v. Meyer.
- Astacus? papyraceus v. Meyer Leonh. u. Br. N. Jahrb. 1853 S. 164.
- Micropsalis papyracea v. Meyer. Leonh. u. Br. N. Jahrb. 1859 S. 725.
- Micropsalis papyracea v. Meyer. Palaeontographica VIII. S. 18. Taf. II. Fig. 14-17. Rott.

Helminthes.

- 1) Mermis antiqua v. Heyden.
- Leonh. u. Br. N. Jahrb. 1860. p. 212.

Mollusca.

- 1) Planorbis Nevilli Trosch.
- Verhandl. naturh. Ver. B. 17. 1860. S. 121. Sehr klein, flach, gestreift. Rott.
 - 2) Planorbis papyraceus Trosch.
- Viel grösser als die vorige, auf beiden Seiten tief genabelt; Windungen gewölbt. Rott.

Aus dem Hornstein von Muffendorf ist nach O. Weber anzuführen:

Bufo?

Cypris angusta Reuss.

Lymnaeus corneus Brongn.

- sp. ?

Planorbis rotundatus Brongn.

- cornu Brongn.
- declivis? Braun. (Nach Rolle Pl. applanatus Thomae.)

Paludina elongata? Münst.

Nach Fr. Rolle:

Lymnaeus subpalustris Thomae (im Litorinellenkalk bei Wiesbaden).

Planorbis pseudoammonius Voltz (dieselbe Species, welche Weber als Pl. rot. anführt).

Litorinella acuta Braun (Paludina acuta Desh.) wie von Mainz, wo dieselbe mit vielen Brakwasser-Mollusken zusammenvorkommt.

Infusorien.

Nach Ehrenberg's Untersuchungen sind nachstehende Organismen aus der Blätterkohle (Dysodil) und dem damit verbundenen Polirschiefer dieser Gegenden anzuführen:

	Fundort				
Benennung.	Rott.	eistingen.	Liessem.		
Kieselschalige Polygastrica. Chaetotyphla? volvocina			†		

										Fu	ndo	rte
Ben	e ı	n	u n	g.						Rott.	Geistingen.	Liessem.
Cocconeis borealis) .									1-	† ?	
- fimica	٠.									-	+?	
— lineata										1 -	+	
- scutellum .										I -	+++	
Cocconema Cistula										-	+	
- cymhiforme .										+	- 1	
— lanceolatum.										-	- }	+
Lentoceros «.	8.0	iult	um							l -	-	1
- 8. pumilum .										-	-	†!2
										+	-	' '
Diploneis										+	-	
Cyrtidium antediuv Diploneis Discoplea comta . Eunotia gibba Fragilaria biceps .										† †!	+! + + + + + + +	
Eunotia gibba										-	+	
Fragilaria biceps .										-	+	
- diophthalma .										 -	+	
- hvemalis							•	•		I -	+	
— pinnata										-	+	
- rhabdosoma .										-	+	١.
- Gallionella .							٠			-	-	†
Gallionella carinata	١.					•				1	-	
- distans				•			•	•	•	-	+	
— lineata β							•			†!	1+!	١.
- varians								•		-	1+	1
- undulata			•		٠	•	•	•		-	-	1
— undulata Gomphonema clava	tui	n.				•	•	•	•	†	1	
— gracile			•		•	•	•	•	•	+	+	1 +
- longicolle			•		٠		•	•		1+	1+	1 7
- truncatum							•		•	1 -	1+	

¹⁾ Die Fragezeichen bedeuten fragmentarische Zustände und Unsicherheit.

²⁾ Die am zahlreichsten und massenhaft vorkommenden Formen, also der Masse nach die Hauptformen, sind durch ein Ausrufungszeichen angedeutet.

											Fu	ndo	rte
Benennung.											Rott.	Geistingen.	Liessem.
Himantidium Ar	cus	·									-	-	†
Navicula amphig	om	phu	18			٠	•	٠	٠	•	 -	+	
 amphioxys amphirrhys amphisbaes 	•	•	٠	•	•		•	•	٠	•	+	+	
- amphirrhy	na	•	•	•	•		•				+	+	
- amphisbaer	\mathbf{a}	•	•	٠	٠		•		٠		·	+	
— fulva	•	•	•								† †	+	
— fulva		٠						•			Ť		
- oxysphenia		٠									-	*	
Pinnularia amph	ioxy	78	•								-	*	
- borealis .			•	•							+?		
- decurrens											I -	201	
— Gastrum .											-	3 1	
- gracilis .											*		
- macilenta											+?		
- aequalis .											-	-	
— rhenana .											†	-	1 !
viridis											<u>-</u>	†	1
Stauroneis Phoen	nice	nte	roi	n.							+?	'	
Surirella bifrons											1-	+	
Synedra Ulna .											+	'	
- acuta											+		
Kieseler	dig	e e	Ρh	уt	ol	itl	h a	ri	a.				
Amphidiscus arn											I -	_	+
Lithasteriscus tu	ber	cul	atn	19		·	·	Ċ	Ċ		1 -	+	'
Lithostylidium A	mp	hio	do	1	•	Ċ	Ċ		Ĭ.		I	+	1
- cuneatum				-	Ċ		•		•		1.	+++	
- Triceros		•	•			·	•	•	•		! .	1	
— cuneatum — Triceros . Spongolithis acid	ula	ris	•	•	•	•	•	•	•	•	+	!	1
- agnera		- 10	•	•	•	•	•	•	•	•		_	1 :
- aspera inflexa mesogongy	•	•	•	•	•	•	•	•	•	•	1.		1 !
- Innexa	•	•	•	•	•	•	•	•	•	•	1	-	IT

Als reine Meer-Organismen, welche den Charakter des Brakwassers in diesen Bildungen feststellen, betrachtet Ehrenberg: Gallionella lineata, Diploneis und vielleicht die besondere Gattung Cyrtidium, so wie die auffallende grosse lokale Form Pinnularia rhenana. Die Hauptmasse der Kieselschalen bei Liesem wird von Cocconema Leptoceras β gebildet, welche in unzählbaren Massen dicht auf einander liegt und nur selten und einzeln die andern Formen einschliesst. Pinnularia rhenana verbindet die Lager auf der rechten und linken Rheinseite.

Vegetabilische Reste im Braunkohlengebirge.

Prof. C. O. Weber, welcher die Tertiärflora der Niederrheinischen Braunkohlenformation schon früher einer sehr ausführlichen Bearbeitung unterworfen hat *), und eine Beschreibung der damals darin bekannten Pflanzen-Species lieferte, hat die dankenswerthe Gefälligkeit gehabt, diesem Gegenstande jetzt von Neuem seine Aufmerksamkeit zu schenken und nicht allein das weiter unten folgende um 100 Species vermehrte Verzeichniss der gegenwärtig in diesen Schichten bekannten Pflanzen aufzustellen, sondern dasselbe auch mit übersichtlichen und reichhaltigen Bemerkungen zu begleiten.

In dem Bereiche dieser Schichten liefern nur wenige Oertlichkeiten wohl erhaltene Pflanzenreste. Aber hier finden sie sich in einzelnen Lagen in solcher Fülle, dass sich ein genaues Urtheil über die Stelle, welche sie in der Reihenfolge der Tertiärschichten einnehmen, feststellen lässt. Ganz besonders liefern die Lager der Blätterkohle und der damit verbundenen kieseligen Schiefer die meisten Pflanzenreste. Die ausgedehntesten Aufschlüsse haben die Gruben Krautgarten und Rome-

^{*)} Palaeographica, Beiträge zur Naturgeschichte der Vorwelt, herausgegeben von W. Dunker und H. von Mayer. Cassel, 1857. B. II. I. 120.

rikenberg bei Rott in den letzten Jahren geliefert; früher Orsberg, welches schon seit langer Zeit nicht mehr betrieben wird, und Stösschen, wo in den letzten Jahren nur ein abwechselnder schwacher Betrieb statt gefunden hat. Ebenso hat auch die Blätterkohle bei Liessem bei dem darauf geführten, vorübergehenden Betrieb viele Pflanzenreste geliefert. Die Sandsteine vom Quegstein und Allrott sind in einzelnen Lagen sehr reich an Blätterabdrücken, wie bereits oben erwähnt wurde. Die Sandsteine von Lannesdorf enthalten dagegen keine Blätter, nur zahllose Abdrücke von Holzstücken. Die Sphärosiderite liefern an einzelnen Punkten ungemein gut erhaltene Blattabdrücke. sowohl auf der rechten Rheinseite bei Dambroich, als auf der linken Rheinseite bei Lengsdorf und Witterschlick.

Die Pflanzenreste des Trachyt - Konglomerates sind bereits oben angeführt, auch sie verdienen weitere Aufmerksamkeit.

Während die Blätterkohle so viele Blattabdrücke liefert, fehlen dieselben in den weitverbreiteten und mächtigen Lagen der erdigen Braunkohle ganz; in derselben kommen, wenn etwa die an eine kleine Cocusnuss erinnernde Frucht der Burtinia Faujassii von Lie blar ausgenommen wird, nur Hölzer, in einzelnen Stücken und in ganzen Stämmen vor.

Goeppert*) findet, dass in dem Braunkohlenlager auf der *Hardt* eine Cupressinee vorherrscht, welche er wegen ihrer ungewöhnlich starken Entwickelung des dickwandigen Theiles der Jahresringe *Cupressiono*

^{*)} Ueber die Flora der Braunkohlenformation überhaupt, und die der Rheinlande insbesondere. Von Herrn Dr. Goeppert. In Karsten's Archiv. 1850. B. 23. S. 451.

xylon pachy derma*) nennt; seltener ist Taxites Ayckii**) und der sonst so häufige Pinites protolarix ***), welcher auch zu Friesdorf und zu Leimersdorf vorkommt. Als neu erkannte derselbe Cupressinoxylon granulosum, in dem viele Schwefelkieskugeln vorkommen (in der Monogr. der foss. Conif. ist diese Species nicht angeführt).

Das Vorkommen von Bernstein in den Braunkohlen dieser Gegend, welches Johnt) anführt, muss für sehr zweifelhaft gehalten werden. Derselbe mag mit Retinasphalt verwechselt worden sein. Goeppert hat schon darauf aufmerksam gemacht, dass bisher Bernstein in den eigentlichen Braunkohlenlagern nicht gefunden worden sei.

Vor einigen Jahren sind auf der Grube Bleibtreu an der Hardt, in dem Felde südlich vom Hermanns-Stollen, zwei grosse horizontal liegende Stämme getroffen worden; der eine in der südöstlichen Haupt-Vorrichtungsstrecke, oberhalb des Schachtes Nr. 4. Derselbe besass eine Breite von 4 Fuss, bei 6 Zoll Dicke und eine Länge von etwas mehr als 45 Fuss. Richtung war von N.-W. gegen S.-O. Goeppert hat den-

^{*)} Monographie der fossilen Coniferen. Von H. R. Goeppert. Leiden 1850. S. 199. Taf. 25. Fig. 1 u. 2.

^{**)} Ebend. S. 244 Karsten's Archiv B. 15. S. 730. Taf. 17. Fig. 11. 13.

^{***)} Ebend. S. 218. Taf. 57 u. 58. Das S. 175. erwähnte verkieselte Holz zwischen Broich und Oberholtorf gehört nach Goeppert ebenfalls dem Pinites Protolarix an.

t) Naturgeschichte des Succins oder des sogenannten Bernsteins. Cöln 1816. S. 240. Hiernach soll Bernstein in dem Braunkohlenlager von Bergheim bis Friesdorf vorkommen.

selben als Cupressinoxylon pallidum bestimmt. Der andere lag in einer Entfernung von 40 Lachtern dem ersteren parallel in einem von der 9ten südwestlichen Vorrichtungsstrecke abgehenden Abbauorte. Derselbe besass eine Breite von 14 bis 15 Fuss, 17 Zoll Dicke und eine Länge von 39½ Fuss. Derselbe gehört nach der Bestimmung von Goeppert zu Pinites ponderosus und würde nach der Zählung der Jahresringe ein Alter von mehr als 1600 Jahren bei seinem Untergange gehabt haben. Beide Stämme liegen in der beinahe nur aus fossilem Holz bestehenden mittleren Lage der Braunkohle.

Die Begränzung dieser Stämme ist nach der Breiten-Achse nicht scharf sondern sie scheinen wie durch starken Druck zerrissen und in Splitter aufgelöst, und gehen dadurch in die umgebende, meist holzartige Kohlenmasse über. In der Nähe so grosser Stämme tritt überhaupt mehr fossiles Holz als sonst wohl in dem Lager auf, sei es, dass es Theile derselben sind, oder dass die Stücke sich an den grossen Stämmen aufgestaut haben. Dies mag nur als Beispiel für das Vorkommen der horizontalen Stämme fossilen Holzes in dem Braunkohlenlager der Hardt dienen, welches, wie aus den früheren Angaben hervorgeht, ein sehr häufiges ist.

Seltener kommen aufrecht stehende Baumstämme vor. No eggerath*) hat ein solches Vorkommen vom Pützberge, der früheren Braunkohlengrube bei Friesdorf, beschrieben. Anfänglich waren zwei solcher senkrecht stehender Stämme bekannt, von 11 und von 7 Fuss

^{*)} In dem angeführten Aufs. in Neue Jahrb. der Berg- und Hüttenkunde von v. Moll B. 3. S. 26. Ueber aufrecht im Gebirgsgestein eingeschlossene Baumstämme und andere Vegetabilien. Bonn 1819. S. 53.

Durchmesser; der erstere wurde zu einem Alter von 792 Jahren nach den Jahresringen geschätzt; späterhin sind mehrere mit ihren ansitzenden Wurzeln beobachtet worden, unter andern einer von 12 Fuss Durchmesser. Das obere Ende dieser Bäume soll wie abgebrochen und zersplittert gewesen sein.

Auf der Grube Bleibtreu. in dem Felde des Hermanns-Stollens, auf beiden Seiten der südöstlichen Hauptvorrichtungsstrecke, sind mit den Vorrichtungsstrecken 35 aufrechtstehende Baumstämme getroffen, von denen die beiden stärksten 9 Fuss Durchmesser; drei 7 Fuss und einer 6 Fuss Durchmesser haben; die übrigen haben zwischen 21/2 bis 5 Fuss Durchmesser. Eine grössere Anzahl derselben mag noch innerhalb der durch die Vorrichtungsstrecken umfahrenen Pfeiler stehen. Der Flächenraum, auf dem diese 35 Stämme sichtbar sind, beträgt etwa 9300 Quadrat Lachter oder 22,3 Morgen. Auf 1 Stamm kommt durchschnittlich eine Fläche von 265 Quadrat Lachter oder 81,9 Quadrat-Ruthen, und wenn sie gleichmässig vertheilt wären, würde die Entfernung eines vom andern 9 Ruthen (108.6 Fuss) betragen.

Einer von den beiden grössten dieser Stämme zwischen der 2ten und 3ten S.-W. Vorrichtungsstrecke war im Jahre 1847 mit einer Querstrecke durchfahren und durch die Vorsorge der Grubenbesitzer Gebrüder Bleibtre uringsum blosgelegt worden. Derselbe konnte daher genau gemessen werden. Dicht über dem Anfange der Wurzeln in der Nähe der Sohle des Braunkohlenlagers beträgt der Durchmesser 9 Fuss; an dem Dache des 13 Fuss starken Lagers ist der Durchmesser 7 Fuss. In das Dach reicht derselbe noch 1 Fuss hinein und zeigt sich wie abgebrochen. Der Wurzelstock war in die aus weisgrauem Thon bestehende Sohle noch zwei

Fuss verfolgt, so dass die ganze Höhe dieses Stammstückes 16 Fuss beträgt. Späterhin ist der Pfeiler mit diesem Stamm abgebaut worden.

Der andere Stamm von 9 Fuss Durchmesser steht zwischen der ?ten und 4ten S.-W. Vorrichtungsstrecke nicht weit vom Förderschacht Nr. 6. An demselben sind horizontale Wurzelabläufer schon bemerkbar, das untere Ende des Wurzelstocks ist aber nicht blosgelegt. Ein Theil desselben ist oben in einer Höhe von 6 bis 8 Fuss abgebrochen, der andere Theil reicht noch weiter hinauf und ist dessen oberes Ende noch nicht bekannt.

Ein Stamm von 7 Fuss Durchmesser zwischen der 4ten und 5ten S.-W. Vorrichtungsstrecke und des Förderschachtes Nr. 4 ist an den Wurzelabläufern von einer lockeren bröcklichen Braunkohle umgeben und der weissgraue Letten bildet um denselben eine Vertiefung. Diese Erscheinung wiederholt sich bei einer grossen Anzahl dieser aufrecht stehenden Stämme. Derselbe reicht ziemlich bis an das Dach des Lagers und erscheint in einer Höhe von 12 bis 13 Fuss abgebrochen. Denselben nahe berührend in einer geneigten Lage liegt ein grosses Stück fossiles Holz, und es scheint beinahe, als wenn dies ein Stück des abgebrochenen Stammes wäre.

Ein anderer Stamm von 7 Fuss Durchmesser und einer von 6 Fuss Durchmesser stehen nahe beisammen auf der N.-W. Seite der S.-O. Haupt-Vorrichtungsstrecke. Der erstere ist in einer Höhe von 6 Fuss, der andere in einer Höhe von 10 Fuss abgebrochen innerhalb des Braunkohlenlagers. An dem letztern sind mehrere grosse Holzstücke in geneigter Lage angelehnt, welche von demselben abgebrochen erscheinen.

Viele dieser Stämme sind in der Nähe der Wurzeln mit Schwefelkies durchdrungen, Theile derselben ganz in Schwefelkies umgewandelt. Die Masse derselben ist lose verbunden, reisst leicht, hat wenig Brennkraft und unterscheidet sich dadurch von den horizontal liegenden, plattgedrückten Stämmen.

Nach diesem Vorkommen möchte es wohl kaum zweifelhaft sein, dass diese Stämme sich noch gegenwärtig an den Punkten befinden, wo sie gewachsen sind, dass sie hier einen Wald gebildet haben, der später vom Wasser bedeckt und dann unter einer Lage von Thon begraben worden ist. Diese Auffassungsweise stimmt auch mit dem Vorkommen der Blätterabdrücke in andern Schichten dieses Gebirges überein, welche wohl kaum weit von dem Orte ihrer Entstehung fortgeführt und eingeschlossen worden sind.

Die unten mitgetheilte Uebersicht der bis jetzt gefundenen und bestimmten Pflanzenreste führt 247 Arten auf. Von diesen haben Rott 206, Orsberg 131, Stösschen 44, Liessem 22, Friesdorf 19, Hardt 10, Lieblar 1, die Sandsteinschichten von Quegstein 68, von Allrott 32, das Trachyt-Konglomerat von der Ofenkuhle 14 und der Sphaerosiderit von Witterschlick 16 Arten geliefert. Die nächste und wichtigste Frage ist die nach den etwaigen Altersunterschieden der Floren. Dass die Hornsteine von Muffendorf, wo ausser den wenigen und schwer bestimmbaren Stengelresten nur die Rhyome und Samenkörner vom Nymphaea Arethusae Brongn.*) erkennbar sind, wahrscheinlich einer viel jüngeren Abtheilung angehören, ist bereits erwähnt, dieselben sind daher nicht berücksichtigt. Von jenen 247 Arten gehören nun nur 9 ausschliesslich den Braunkohlensandsteinen: Es sind dies aber meistens solche, welche in andern Tertiärablagerungen gefunden auf genau dieselbe Stufe hinweisen wie die übrigen 59 Ar-

^{*)} Die Art kommt zwar schon in den früheren des Monte Bolca vor.

ten, welche den Sandsteinen mit unsern Braunkohlen gemeinsam sind; nämlich Pterio Goepperti Wb. auch zu Ralligen und Eriz in der Schweiz. Laurus oboyata Wb. zu Borde und Ruppen in der Schweiz, zu Turin und Senegaglia in Oberitalien gefunden, am letzteren Orte allerdings also in obermiocenen Schichten. Ceanothus ebuloides Wb. zu Hohe Rhonen (aquitan. Stufe) vorkommend. Ausserdem bis jetzt noch nicht anderswo nachgewiesen Laurus benzoidea Wb., Melastomites lanceolata Wb., Amygdalus persicifolia zwei noch unbestimmte Coniferenzapfen und eine unbestimmte Frucht. Die grosse Zahl übereinstimmender Arten deutet wenigstens nicht auf eine grosse Kluft in der Zeitfolge der Ablagerungen. Von den wenigen Arten des Trachvt-Konglomerats ist nur Elaeagnus acuminata Wb. noch nicht in der Braunkohle am Niederrhein, wohl aber in den Oeninger Schichten gefunden: da indess die übrigen 13 Arten des Trachyt-Konglomerats auch in den Rheinischen Braunkohlen vorkommen und Oeninger Pflanzen in denselben ziemlich zahlreich wiederkehren, so liegt kein Grund vor, das Trachyt-Konglomerat in eine wesentlich frühere oder spätere Epoche zu verlegen; abgesehen von den geognostischen Gründen, welche einer solchen Annahme entgegenstehen.

Orsberg und Rott haben 118 Pflanzenarten mit einander gemein, dort sind nur 11 hier freilich 75 Arten bis jetzt allein gefunden, aber auch diese haben mit gleichalterigen Schichten des übrigen Tertiärgebirges viele gemein. Auf der Hardt fanden sich 5, zu Stösschen 1, zu Liessem 4, zu Lieblar, 1 Art bis jetzt nicht an den andern Localitäten. Die Anzahl der gemeinsamen Arten ist dennoch für alle Schichten so gross, dass wir die verschiedenen Ablagerungen als im wesentlichen einer Zeit angehörig betrachten können. Eine genauere Musterung,

welche nach den grossen Bereicherungen die unsere Kenntniss der Tertiärfloren in der neuesten Zeit namentlich durch die vorzüglichen Arbeiten von Oswald Heer über die Tertiärflora der Schweiz, von Unger und von v. Ettingshausen über verschiedene Oesterreichische Localitäten, von Gaudin über die italienischen Floren, von Ludwig über die Braunkohlen der Wetterau erfahren hat, sich viel vollständiger geben lässt, als dies vor zehn Jahren möglich war, ergiebt in dieser Hinsicht Folgendes.

Wenn Leopold von Buch (Monatsber. der Berl. Academie 1851) zeigte, dass einige Blätter - Leitblätter - durch alle Braunkohlen-Ablagerungen hindurchgehen und sie mit einander verbinden, so ist zwar dies Resultat nicht erschüttert, wohl aber drängt sich nach den Untersuchungen Beyrich's über die thierischen Reste der Tertiärschichten, so wie den mit seltener Ausdauer und nicht minder sicherer Kritik durchgeführten schwierigen und mühevollen Untersuchungen Heer's über die Floren derselben doch die Ueberzeugung auf, dass Leopold von Buch's Schlussfolge, dass der Leitpflanzen wegen die ganze Braunkohlenformation ein gleiches Alter in Mittel-Europa habe, nicht mehr berechtigt ist, vielmehr schon frühzeitig im Tertiärgebirge einzelne Arten auftreten, die von den unteren miocenen Schichten bis in die pliocenen hineinreichen, ja dass einige unserer jetzigen Pflanzen nur modificirte Abkömmlinge der Tertiärpflanzen sind. Die eigentlichen Leitpflanzen sind freilich jetzt in unsern Breiten verschwunden.

Solche dem grössten Theile des Tertiärgebirges angehörige Pflanzen sind:

Glyptostrobus europaeus (noch im pliocenen Sansino, eisenschüssigen Sandsteine des Arnothals in Toscana gefunden) ein Cypressenbaum dessen nächster Verwandter

jetzt auf Nordchina und Japan beschränkt ist, aber noch jetzt zu Paris und Wien im Freien ausdauernd. Häufig zu Rott und Orsberg, auch im Bernstein.

Liquidambar europaeum (noch in pliocenen Sandsteine von Montajone in Toscana auftretend) dem nordamerikanischen schönbelaubten Amberbaume nahe verwandt, ausgezeichnet durch die zierlichen feingezähnten handförmigen Blätter, die leicht mit Ahornblättern verwechselt werden, bei uns sowohl in den Braunkohlen wie in den Sandsteinen, hier auch mit den früher von Weber als Steinhauera oblonga bezeichneten Fruchtzapfen wie zu Oeningen gefunden. Der verwandte Baum Liquidambar styracifolium gedeiht noch jetzt bei uns (im botanischen Garten zu Poppelsdorf) im Freien, reift aber keine Früchte.

Planera Ungeri, eine sehr zierliche den Ulmen verwandte Pflanze mit grossen kerbzähnigen oft etwas scharfen Blättern, sehr verbreitet durch das ganze Tertiärgebirge, hier allen Localfloren eigen, und zu Bonn ihre Nordgränze im Tertjärlande erreichend, der Planera Richardi, die auf Creta und im Caucasus heimisch ist, sehr nahe verwandt, die aber auch hier ausdauert. Auch Laurus princeps und L. primigenia sind weit durch das Tertiärgebirge verbreitet, sie gehören zu den häufigsten Blättern, die sich durch ihre schöne Erhaltung auszeichnen und bildeten also herrschende Waldbäume des Tertiärlandes. Der Laurus princeps Heer ist in der oberen Schweizer Molasse häufig und kommt noch zu Montajone vor. Laurus primigenia kommt schon auf der Insel Wight im eogenen Gebirge vor, geht dagegen nicht über die Mainzer Stufe hinauf. Beide sind dem Laurus canariensis sehr nahe verwandt, während der weniger verbreitete Laurus oboyata Web. dem europäischen Lorbeer entspricht.

Von grosser Bedeutung sind die tertiären Campherbäume: Cinnamomum Rossmässleri, C. polymorphum, C. Scheuchzeri und C. lanceolatum, welche von Heer durch die schön erhaltenen, in den hiesigen Schichten bis jetzt nur sehr selten gefundenen Blüthen und Früchte mit hierher versetzt worden, während sie bisher theils zu Ceanothus, theils zu der unsicheren Gattung Daphnogene gestellt wurden. Ihre schönen ovalen Blätter mit zwei starken spitzläufigen Seitennerven gleichen in der That den Blättern des japanischen Kampherbaumes in hohem Grade, ja Cinnamomum polymorphum ist von Cinnamomum Camphora nur durch die Blüthen und Früchte specifisch verschieden. Cinnamomum Rossmässleri das breiteste Blatt geht durch alle Stufen bis in die obersten, Cinnam. Scheuchzeri, dem japanischen Zimmtbaume (C. pedunculatum Strnb.) ungemein ähnlich, wenigstens in Italien bis in die letzten (Sansino). Dagegen fehlen die beiden andern Arten dem Schlesischen Tertiärgebirge (Schossnitz). C. lanceolatum und polymorphum gehen in Oesterreich und Italien bis in die oberen Stufen.

Rhamnus Decheni Web. ist eine wichtige und verbreitete Pflanze der mittleren Stufen des Tertiärgebirges, wie auch Rh. acuminatifolius Web.; nur die erstere findet sich noch in den jungen Schichten von Montajone. Der nahe verwandte Zizyphus Ungeri an die stachligen aber der schönen Blätter wegen ungemein zierlichen Sträucher der kleinasiatischen Jujuba erinnernd, geht nicht über die Mainzer Stufe hinaus.

Juglans acuminata A. Br. dem persischen Waldnussbaume, der Juglans regia sehr ähnlich ist wie Juglans bilinica Ung. eine der wichtigen Tertiärpflanzen, welche im Tertiärlande einen sehr grossen Verbreitungsbezirk (von 7 Breiten- und 10 Längengraden) hatten. Beide

gehen durch alle Stufen hindurch. Die amerikanisch Carya elaenoides und die der kaukasischen verwandte Pterocarya denticulata sind dagegen nur den untern Schichten eigen.

Cassia lignitum wie die andern Cassien-Sträucher mit dunkelgrünem Laube und goldgelben Blüthentrauben, amerikanischen Typen entsprechend, gehen gleichfalls durch alle Stufen hindurch.

Wichtige Waldbäume, die aber nur den mittleren Tertiärschichten eigen sind, bilden die stachlichten Gleditschien, deren lange Schoten noch jetzt in unserm Klima reifen; nordamerikanische Typen, während die Ceratonia (septimontana) eine nahe Verwandte des südeuropäischen Johannisbrodtbaumes auch noch in Oeningen vorkommt.

Eine grosse Bedeutung für die Physiognomie unserer Tertiärwelt haben endlich die Palmen, welche durch drei (?) Arten am Niederrheine vertreten hier ihre Nordgränze im Tertiärlande erreichen. Die Sabal major, der antillischen Sabal umbraculifera verwandt, tritt aber nicht mehr in den jüngeren Schichten des Tertiärgebirges auf.

Ausser den 9 genannten Arten die bis jetzt in die pliocenen Schichten hineinreichen (Glyptostrobus europaeus, Liquidambar europaeum, Planera Ungeri, Laurus princeps, Cinnamomum Scheuchzeri, Rhamnus Decheni, Juglans acuminata u. I. bilinica, Cassia lignitum) sind noch 47 in der Rheinischen Tertiärflora beobachtet, welche ebenfalls bis in die Schichten des obermiocenen Gebirges hinein vorkommen; 12 derselben theilt die Niederrheinische Flora ausschliesslich mit den Oeninger Schichten: Smilax sagittifera, Elaeagnus acuminata, Quercus Weberi, Populus mutabilis, P. latior, Acer indivisum, Rhus Pyrrhae, Getonia Oeningensis, Amyg-

dalus pereger, Ceratonia septimontana. Andere 35 kommen dagegen schon in tongrischen und aquitanischen Ablagerungen vor, wie sie auf der andern Seite in das obermiocene Gebirge hinein zu verfolgen sind. Libocedrus salicornioides, Seguoia Langsdorfii, Ulmus plurinervia, Ficus lanceolata u. F. tiliaefolia, Laurus agathophyllum u. L. styracifolia, Cinnamomum Rossmässleri C. lanceolatum, C. polymorphum, Daphnogene Ungeri, Echitonium Sophiae, Sapotacites minor und Bumelia Oreadum, Andromeda protogaea, Vaccinium acheronticum, Cornus rhamnifolia, Acer trilobatum, A. vitifolium A. integrifolium, A. speudocampestre, Dodonaea pteleaefolia, Ilex Parschlugiana u. I. sphenophylla, Rhamnus aizoon Rh. acuminatifolius, Carva elaenoides Pyrus Theobroma. Dalbergia retusaefolia, Acacia Sokkiana, Cassia phascolites, C. ambigua u. C. berenices sind solche Pflanzen von einem sehr umfangreichen Alter: ja einige wie Cassia phascolites, Quercus lonchitis kommen ebenso in den älteren Schichten der Insel Wight, wie in den späteren zu Oeningen vor. Eine nicht geringe Zahl dieser Pflanzen haben ihre heutigen Analoga in temperirten Gegenden, namentlich auch in der Flora der Küsten des Mittelmeeres, Arundo Goepperti entspricht der in Südeuropa so verbreiteten Arundo Donax.

Berücksichtigt man aber, dass neben diesen Pflanzen auch eine grosse, ja überwiegende Zahl von Arten den älteren Schichten der Tertiärgebilde angehören, so wird man unsere Flora nicht in die Oeninger Zeit verlegen können. Eine geringe Zahl theilt unsere Flora mit den eocenen 3, eine grössere mit den tongrischen Schichten; aber von den letzteren sind doch auch nur 3 ausschliesslich in diesen gefunden, die übrigen reichen noch in die aquitanische Stufe hinein. Schon in der eocenen Flora kommen Quercus lonchitis, Laurus pri-

migenia, Cluytia aglaiaefolia (auf der Insel Wight) vor; mit dem Monte Bolca scheinen keine Arten gemeinsam zu sein. Nur in der tongrischen Stufe und nicht über sie hinaus gehen anderwärts Dryandra angustifolia, Casuarina Haidingeri und Panax longissimum. eine nicht geringe Zahl, nämlich 72 Pflanzen noch in der Mainzer Stufe sich finden, so würde die Frage entstehen, ob wir unsere Tertiärflora den unteren vor den mittleren miocenen Schichten einzureihen hätten. Für die ersteren entscheidend ist vor allem die ziemlich zahlreiche Vertretung der Proteaceen. Hakea lanceolata Dryandra Schrankii, D. macroloba, Banksia longifolia sind Pflanzen die die unteren miocenen Schichten nicht überschreiten. Auch Ficus arcinervis und F. populina, Quercus Buchii, Panax longissimum, Magnolia attenuata, Dombeyopsis Decheni, Celastrus Persei und C. Andromedae C. scandentifolius. Zizyphus ovata, Ceanothus ebuloides, Ptelea Weberi, Juglans venosa, Rhus Noeggerathi, Crataegus incisus, Amygdalus persicifolia, Phaseolites eriosemaefolium, endlich die beiden Farren Pteris Goepperti und Pteris Xiphoides sind ausschliesslich Pflanzen der untermiocenen Stufe. Einige Arten, Combutum europaeum, Latatia salicites sind anderwärts nur in der Mainzer Stufe gesehn, Podocarpus eocenica, Zizyphus Ungeri, Grewia crenata, Eucalyptus oceanica, Pterocarya denticulata kommen zwar auch noch in dieser aber nur selten, viel häufiger dagegen in der aquitanischen und tongrischen Stufe vor.

So lässt sich folgende Uebersicht gewinnen:

Von 247 Arten der Niederrheinischen Flora sind bis jetzt auch anderswo gefunden 120; etwas mehr 127 wurden bisher noch nicht an andern Orten nachgewiesen. Die 120 Arten vertheilen sich in folgender Weise:

gemeinsam	mit de	n eo	cenen ı	and to	ngı	asche	n Gebi	iden	. 3
>	» »	tor	grisch	en un	d a	juitan	ischen	30	42
>>	» de	r ac	uitani	schen	, M	Iainze	r und		
Oeninger	Stufe								35
gemeinsam	mit de	r aq	uitanis	chen u	ind	Main	zer St	ufe	15
allein mit	der Ma	inze	r Stufe	· .					13
» »	» Oe	ning	er Stu	fe .					12
									120
so dass im	Ganzer	45	Arten	auch	in	der t	ongris	chei	n,
		89	»	>>	20	» 8	quitan	isch	en.

Mainzer.

Oeninger Stufe

72

56

noch vorkommen.

Wir finden also das schon früher ausgesprochene Resultat bestätigt, dass die Niederrheinische Braunkohlenflora den unteren Etagen des miocenen Tertiärgebirges angehört, also etwas jünger als die Ablagerungen von Sokka und Häring etwas älter als die von Radoboi, Bilin und von der Rhön sein dürfte, dabei aber eine Menge von Pflanzen, die noch in den viel jüngeren Schichten von Oeningen vorkommen, darbietet und mit den älteren Braunkohlen der Wetterau, mit denen des Westerwaldes und der Eifel, mit der Bernsteinflora und der Braunkohlenflora von Island gleichalterig ist. Die vielen Pflanzen die nur ein gemässigtes Klima erfordern, wie Ahornarten, Nussbäume, Buchen, Hainbuchen, Birken, Erlen, Weiden, Pappeln, Amberbäume und Gleditschien geben der Rheinischen Braunkohlenflora zwar viel Aehnlichkeit mit der Oeninger Flora, doch dürfte zur Erklärung dieser Erscheinung die nördliche Lage ausreichen. Andererseits treten subtropische Typen zahlreich auf und auch tropische fehlen keineswegs. Etwa die Hälfte der Arten fällt auf Typen der tropischen und subtropischen, die andere Hälfte auf solche der subtropischen und temperirten Klimate. Die meisten entsprechen amerikanischen Arten, 36 dem tropischen Amerika, 27 Nordamerika, 17 Südeuropa, ebensoviele dem tropischen, 8 dem mittleren Asien, 17 Neu-Holland, 5 Afrika. Der hervortretende amerikanische Charakter der Flora weist ebenfalls auf die aquitanische Stufe hin, während den tongrischen Floren weit mehr indisch - australische Formen zukommen. Höchst auffallend im Gegensatze zu unserer jetzigen Flora ist die ungemeine Mannigfaltigkeit der Laubbäume, die grosse Zahl immergrüner Gewächse und das Vorkommen der Palmen.

	_			-		ort				
Namen der Pflanzen.	Rott.	Hardt.	Stösschen.	Orsberg.	Friesdorf.	Liessem	Quegstein.	Milrott.	Ofenkuhle.	Witterschlick
Fungi.										
 Xylomites umbilicatus Ung. Sphaerites regularis Goepp. 		-	-	†	+					
Musci.										
3. Hypnum lycopodioidesWeb. Filices.	+	-	-	+						
4. Pteris Goepperti Web. 5. — crenata Web. 6. — xiphoides Wess. et Web. 7. Cystopteris formariacea Wess. et Web. 8. Asplenium ligniticum Wess.	-+++	-	-	-	-	-	†			
et Web	+		_				+			

	_			F	and	lor	te.			_
Namen der Pflanzen.	Rott.	Hardt.	Stösschen.	Orsberg.	Friesdorf.	Liessem.	Quegstein.	Allrott	Ofenkuhle.	Witterschlick.
Cyperaceae.										
10. Cyperus Chavannesi Heer.	†	-	-	+	-	+	+			
Smilaceae. 11. Smilax sagittifera Heer. 12. — grandifolia Heer. 13. — Weberi Wess.	++	-	+	+						
 14. — ovata Wess. 15. — remifolia Wess. 16. Majanthemophyllum petio- 		-		+			^~-			-
latum Web	†	-	-	-	-	-	†	+	- /	
17. Sparganium Braunii Heer.	+	-	-	+	-	+				
Ensatae.										
 Hydrocharis obcordata Web. Iris prisca Wess. et Web. 	++			1						
Palmae.										1
 20. Sabal major	-	+	-	-	+			3,0		A. A.
Coniferae. 23. Libocedrus salicornioides Endl. sp.	†	-	-	+	+	+				
24. Glyptostrobus europaeus Heer.	†	-	+	+	-	+	-		-	0.4
25. Cupressites Brongniarti Goepp	+	-	+	+	-	+	.7			

1.5				Fi	ind	or	te.			
Namen der Pflanzen.	Rott.	. Hardt.	Stösschen.	Orsberg.	Friesdorf	Liessem.	Quegstein.	Allrott.	Ofenkuhle.	Witterschlick.
26. Cupressites gracilis Goepp. 27. Cupressinoxylon durum Goepp. 28. — pallidum Goepp. 29. — uniradiatum Goepp. 30. — granulosum Goepp. 31. — pachyderma Goepp. 32. Taxodioxylon Goepperti Hartig. 33. Piceites geanthracis Gpp. 34. Pinites Thomasianus Gpp. 35. — spec. indeterm. 36. — — 37. — protolarix Goepp. 38. — ponderosus Goepp. 39. Stenonia Ungeri Endl. 40. Ataktoxylon Linkii Mart. 41. Sequoia Langsdorfii Heer. 42. Taxites Ayckii Goepp. 43. Podocarpus eocenica Ung.	+ - +	- ++++++++-+	+	† †		of the other of the other of the other oth				
44: Casuarnia Haidingeri Ettgh. 45: Myrica Ophir Ung. 46: — weinmanniaefolia Wb. 47: Alnus Kefersteini Gpp. spec. 48: — graeilis Ung. 49: Betula Brongniarti 50: — primaeva Wess. 51: — carpinifolia Wess.	+++++++		-	+++	+	-+	+	+	+	+
52. Quercus grandidentata Ung.	+	-	-	+	-	-	+	+	-	+

				F	un	dor	te.			
Namen der Pflanzen.	Rott	Hardt.	Stösschen.	Orsberg.	Friesdor f.	Liessem.	Quegstein.	Allrott.	Ofenku hie.	Willoworhilah
53. Quercus lonchitis Ung	++-+	-	++	++-+	-	-	+	+		
57. — Ettingshauseni Wess. 58. — ilicites Web 59. — Buchii Web 60. — tenerrima Web 61. — Goepperti Web	++++	1111	1 1 1 1 1	++-+	-		++++	+		
62. — tenuinervis Wess etWb. 63. — scutellata Wess 64. — Wesselii Web 65. — Rottensis Web 66. — Weberi Heer 67. Fagus Deucalionis Ung.		1 1	1 1 1	† + +	-	-	+			
68. Carpinus grandis Heer. — var. elongata Wess. — var. minor. Wess. — var. Rottensis Wess. — var. elliptica Wess. 69. — platycarpa Wess.	+++++	1 1	+	+	†	†	+	† 	†	
70. Ulmus Bronnii Ung. 71. — prisca Ung. 72. — plurinervia Ung. 73. Planera Ungeri Ettgsh. 74. Celtis Rhenana Goepp. 75. Ficus elegans Web. 76. — Decheni Wess. et Web. 77. — Orsbergensis Wss. et Wb.			+ - +	++++-++	+ -	+	+ +	+		は かいごと
78. — Noeggerathi Wess. 79. — apocynophylla Web. 80. — lanceolata Heer.	+++	-	-	†	-	-	+	*	-	†

				F	une	lor	te.			
Namen der Pflanzen.	Rott.	Hardt.	Stösschen.	Orsberg.	Friesdorf.	Liessem.	Quegstein.	Allrott	Ofenkuhle.	Willerschlick
81. Ficus arcinervis Heer 82. — tiliaefolia A. Br. spec. 83. — populina Heer 84. Liquidambar europaeum	+++	-	-	+++++	-	- †	-	-	-	*
Al. Br. 85. Salix elongata Web. 86. — arcinervea Web. 87. — grandifolia Web. 88. — longissima Web. 89. Populus (?) betulaeformisWb. 90. — (?) styracifolia Web.	+++++	-		+ + + + +		-		+ + + +	-	+
91. — latior Al. Br. var. undulata Wess	+ - ++	-	-	+	-	_	-	-	-	Ť
Thymeleae. 95. Laurus primigenia Ung 96. — princeps Heer	++	-	†	+++	-	-	+	+	-	i
97. — agathophyllum Ung. 98. — styracifolia Web. 99. — benzoidea Web. 100. — obovata Web.	+		+	ナナー・	-		ナナナ			+
101. — protodaphne Web 102. — tristaniaefolia 103. — dermatophyllon Wb. 104. — glaucoidis Web 105. — nectandraefolia Wb. 106. Cinnamomum Rossmaess-	+++		<u>†</u>	†	-	-			-	Ť
leri Heer		-	+		-	-	++	+	+	-1-

				F	and	ort	e.		3075	-
Namen der Pflanzen.	Rott.	Hardt.	Stösschen.	Orsberg.	Friesdorf.	Liessem.	Quegstein.	Allrott.	Ofenkuhle.	Witterschlick.
108.Cinnamomum lanceolatumH 109. — Scheuchzeri Heer. 110. Daphnogene Ungeri Heer. 111. — elliptica Web. 112. Daphne perseoniaefoliaWb.	+ - +		+ - + +	+++-		-	† † †	+++	_	+
 113. — oreodaphnoides Web. 114. Nyssa obovata Web. 115. — rugosa Web. 116. — maxima Web. 117. Leptomeria divaricata 	++++	-		+	++-	-	++			
Wss. et Web	+-+	-	-	-	-	-	-	-	+	
et Web 121. Banksia longifolia Ung.sp. 122. Hakea lanceolata Web 123. Dryandra Schrankii Heer. 124. — macrolobaWess.etWb. 125. Dryandroides banksiaefolia Heer 126. — lignitum Heer.	+++++								100	
Serpentariae. 127. Aristolochia primaeva Wb. 128. — dentata Web 129. — hastata Web Caprifoliaceae.	+++									
130. Rubiacites asperuloides Web	÷						-0	1		10.1

*				F	unc	lor	te.			
Namen der Pflanzen.	Rott.	Hardt.	Stösschen.	Orsberg.	Friesdorf.	Liessem.	Quegstein.	Allrott.	Ofenkuhle.	Witterschlick.
131. Rubiacites asclepioides Wb. 132. Sambucus celtifolia Web.	++	-	-	+						
Contorta e. 133. Fraxinus excelsifolia Wb. 134. — rhoefolia Web. 135. Elaeoides lanceolata Wb. 136. Echitonium Sophiae Web. 137. Plumeria nereifolia Wess.	++ ++			+++++	-	-	- +	-+	+	
Personatae. 138. Dipterospernum bignoniodes Goepp	-	-	-	-	-	+				
139. Chrysophyllum nervosissimum Web	++++		-++-	- + + +		++	++++			
Bicornes. 143. Andromeda Weberi Andrae. 144. — protogaea Ung 145. — vaccinifolia Unger . 146. Vaccinium acheronticum	++			++++						
Ung	†	-	-	+						
148. Panax longissimum Ung.	+									

				Fu	ndo	orte	3.			
Namen der Pflauzen.	Rott	Hardt.	Stässchen.	Orsberg.	Friesdorf.	Liessem.	Quegstein.	Allrott.	Ofenkuhle.	Witterschlick
149. Cornus rhamnifolia Web 150. — acuminata Web.	++									
Polycarpie ae.										
151. Magnolia attenuata Web.152. — Cyclopum Web	+	-	-	Ť	-	-	+			
Nelumbia.										
153. Nymphaea lignitica Wss. et Web.	+									
Columniferae.										
154. Dombeyopsis Decheni Wb.155. – pentagonalis Web.156. Grewia crenata Heer.	+ - +	-	† - -	ナナナ	-	-	+	+	†	
Acera.				-	-					
 157. Acer trilobatum Al. Br. var. picuspidatum Al. Br. var. productum Al. Br. 158. — integrilobum Web. 159. — pseudocampestre Ung. 160. — vitifolium Al. Br. 	+++++++		++++	+++++			† † †	+	-	
161. — indivisum Web	+	-	-	+	-	-	1			1
163. — cyclospermum Gpp. 164. Malpighiastrum lanecola-	T	-	-	+	-	+		-		÷ E
tum Ung	1-1-	-	Ť	+	1					1
165. Malpighia glabraefolia Wb. 166. Dodonaea prisca Web.	++	-	-	十十	++	-	+	+	+	
 pteleaefolia Web.spec. 		-	-	†	-	-	+	-	1	+
168. Pavia septimontana Web.	Ţ	-		-	-		1	1 ,	1	1

	T			Fı	ınd	ort	e.			
Namen der Pflanzen.	Rott.	Hardt.	Stösschen.	Orsberg.	Friesdorf.	Liessem.	Quegstein.	Altrott.	Ofenkuhle.	Witterschlick.
Frangulaceae. 169. Celastrus Persei Ung. 170. — Andromedae 171. — scandentifolius Wb. 172. Pomaderris lanuginosa Wb. 173. Ilex Parschlugiana Ung. 174. — sphenophylla Ung. 175. — dubia Web. 176. — rhombifoliaWss. etWb. 177. — Cassinites Web. 178. Prinos obovata Web. 179. Labatia salicites Wss etWb. 180. Zizyphus ovata Web. 181. — Ungeri Heer. 182. — paradisiaca Heer. 183. Rhamnus aizoon Ung. 184. — Decheni Web. 185. — acuminatifolius Web. 186. — parvifolius Web. 187. Ceanothus ebuloides Wb.	+++		† + +	ا مان ا مان مان مان مان مان مان مان مان	1 -		++	a de la companya de l		enterprise
Tricoceae. 188. Clytia aglaiaefolia Wess. et Web	++++	1 1		+-+			a de la companya de l			

	-	,		Fu	ind	ort	e.			
Namen der Pflanzen	Rott.	Hardt.	Stösschen.	Orsberg.	Friesdorf.	Liessem.	Quegsteen.	Altrott.	Ofenkuhle.	Witte annohitat
194. Iuglans bilinica Ung 195. Carya elaenoides Ung. sp 196. Pterocarya denticulata	. † ec. †	-	+	+	-	-	++	†		
Web. spec	· +	-	++-	++-	+	-	+	+	+	
199 malpighiaefolia Wel 200 Pyrrhae Ung 201. Ptelea Weberi Heer 202. Xanthoxylon Braunii W	: †	-	+	+						
Calyciflorae.	1								3	-
203. Combretum europaeum 204. Getonia Oeningensis Ung 205. Terminalia miocenicaUng	7	-	+ -	+++	-	-	†	†	†	-
Myrtiflorae.									1	
200. Melastomites marumiae folia Web	g. + +	-	+	-	-	-	†			
Rosiflora e.				-		-	-			15
212. Crataegus incisus Web. 213. Pyrus theobroma Ung. 214. — Saturni Web. 215. Rosa dubia Web.	: † + +	-		†				200		
216. — Nausicaes Wss. et W 217. Amygdalus persicifolia W	/b +	-	+	+	-	7	干	+	T	

	-			F	une	lor	te.			
Namen der Pflanzen.	Rott.	Hardt.	Stösschen.	Orskerg.	Friesdorf.	Liessem.	Quegstein.	Allrott.	Ofenkuhle.	Witterschilot
218. Amygdalus pereger Ung.	1+	-	-	+						
219. — insignis Wess, et Wb.	†									
220. Prunus princides Web	I -	-	-	+						
221. — pyrifolia Web	†	-	-	+						
Leguminosae.										
222. Robinia subcordata Web.	+									
223. — heteromorphoides Wb. 224. Colutea, edwardsiaefolia	+									
Web.	+									
225. Phaseolites criosemaefo-	Ι΄.									
lium Ung	†	-	-	+			1			
226 dolichophyllum Web.	+						-			
227. Sphinctolobium simile Wb.	†	-	-	+						
228. Dalbergia retusaefolia										
Web. spec.	†	-	-	+						
229. Haematoxylon coriaceum Web.	4						1			
230. — cuneatum Web.	++++++++	_	_	+						
231. Gleditschia Wesseli Web.	+	-	_	+++			-			
232. — gracillima Web	+	-	+	+	+	-	+			
233. Cassia phaseolites Ung	+	-	+	+			'			
234. — ambigua Ung	+									
235. — Berenices Ung	+	-	-	+				- 1		
236. — lignitum Ung	Ť	-	-	+	Į	- 1				
237. — palaeogaea Web	1	-	-	+						
238. Ceratonia septimontana	١.						-			
239. Wess. et Web.	+	-	†	+						
240: Acacia Sokkiana Ung.	Ī	-				ļ				
- amorphoides Web	T	-	+	1 1		1	i	1		

	Fundorte.									
Namen der Pflanzen.		Hardt	Stösschen.	Orsberg.	Friesdorf.	Liessem.	Quegstein.	Allrott	Ofenkuhte.	Witterschlick
Planta e in certa sedis. 241. Cucubalitis Goldfussi Gpp. 242. Planta indeterminata 243. Calyx Bignoniaceae? . 244. Artemisiae fructus? 245. Sambuci fructus? 246. Isatidis fructus? 247. Fructus indeterminata .	+ 1 + + + +		+	+++	_		+			

Ausserdem Lieblar 1.

Die vorstehend mitgetheilte Tabelle weicht in manchen Beziehungen von den früher gegebenen Uebersichten ab; einmal indem sich einige bisher noch nicht aus der Rheinischen Braunkohle bekannte Arten fanden, die zu den früheren hinzugefügt werden mussten; dann namentlich dadurch, dass besonders durch die Vollendung der trefflichen Schweizer Tertiärflora von O. Heer einige Arten eine andere Stellung erhielten. So ist Bambusium sepultum jetzt als Arundo Goepperti Heer aufgeführt. Smilax Weberi Wess, und S. obtusifoliaWess. wurden als identisch erkannt (nicht identisch mit Sm. obtusifolia Heer). Sparganium latum ist theils Sparganium Braunii Heer, theils Cyperites Chavannesi Heer. Flabellaria maxima Ung. jetzt Sabal major in der letzten Zeit mehrfach gefunden. Unter den Cupressineen dürften die verschiedenen von Goeppert getrennten

Hölzer wohl wenigeren Arten angehören. Cupressites racemosus Goepp. = Glyptostrobus europaeus Heer. Mehrfach zu Allroth gefundene Tannenzapfen, theilweise verkieselt sind immer noch nicht so erhalten gefunden, dass sie eine Bestimmung zulassen. Taxites Langsdorfi = Sequoia Langsdorfi Heer. Quercus lignitum Ung. = Q. neriifolia A. Br. Q. Oreadum, so wie Fagus atlantica sind mit Planera Ungeri zu vereinigen. Neu: Querc. Weberi Heer. Die verschiedenen Formen von Carpinus, von denen drei verschiedene Früchte vorliegen, möchten auch auf eben nur drei Arten zu reduciren sein. Neu Ficus populina Heer, sehr ähnlich in der Form mit Ficus elegans Web. aber doch durch die Nervatur verschieden. Zu Ficus gehören auch Apocynophyllum lanceolatum Ung.. = Ficus lanceolata Heer und Apoc. acuminatum Web. = Ficus arcinervis Heer. Dombeyopsis tiliaefolia theils = Ficus tiliaefolia Heer, theils = Grewia crenata Heer beide nicht selten. Neu Populus mutabilis Heer. Laurus dermatophyllum ist nicht wie Heer meint identisch mit Pop. mutabilis; es ist ein ganz stumpf werdendes Blatt. Ausser Laurus primigenia Ung. findet sich auch L. princeps Heer früher zum Theil damit zusammengeworfen. An die Stelle von Daphnogene lanceolata tritt Cinnamomum lanceolatum Heer, ebenso Cinnamomum polymorphum = Ceanothus polymorphus. Melastomites miconioides Web. = Cinnamomum Scheuchzeri Heer. Ceanothus lanceolatus = Daphnogene Ungeri Heer. Dryandia Brogniarti Ettgch. = Drvandra Schrankii Heer. Dryandroides angustifolia Ung. = Dr. banksiaefolia Heer. Dryandroides lignitum Heer. Bumelia Oreadum Ung. Die längeren vorn nicht ausgerundeten Blätter mit dicht zusammen stehenden Secundärnerven bilden diese Art. Die ausgerundeten dagegen mit nur 4 bis 5

Secundarnerven kommen zu Sapotacites minor Heer. Ausser Andromeda Weberi Andrae findet sich Andromeda vaccinifolia Ung. Zu Dodonaea prisca Web. kommt noch Dodonaea pteleaefolia Heer an die Stelle von Rhus pteleaefolia Web. Zu Zizyphus gehört Ceanothus zizyphoides Ung. = Zizyphus Ungeri Heer und Zizyphus paradisiaea Heer = Daphnogene paradisiaca Ung. Ceanothus subrotundus gehört zu Cinnamomum polymorphum Heer. Iuglans deformis Ung. = I. bilinica Ung. Neu Ptelea Weberi Heer. Pyrus minor Ung. zu Sapothacites minor Heer. Templetonia retusaefolia Web. von Heer zu Dalbergia gestellt. Dalbergia podocarpa Ung. = Cassia lignitum Ung. Die von mir zu Acacia amorphoides, für welche Frucht und Blüthe bleibt, gezogenen Blätter gehören zu Cassia ambigua.

Am häufigsten erscheinen zu Rott : Cyperites Cavannesi Heer. Libocedrus salicornoides Ung. spec. Glyptostrobus europaeus Heer. Quercus Weberi Heer. Carpinus grandis Heer. Planera Ungeri Ettgsh. Ficus elegans Web.

- lanceolata Heer.
- arcinervis Heer.

Laurus princeps Heer.

- primigenia Ung.

Cinnamomum polymorphum Heer.

- lanceolatum Heer.

Nyssa drei Arten. Bumelia Orcadum Ung. Sapotacites minor Heer.

Chrysophyllum nervosissimum Web.

Dombeyopsis Decheni Web. Die Varitäten von Acer trilobatum A. Br. Malpighiastrum lanceolatum Ung. Dalbergia retusaefolia Web. spec.

in den Sandsteinen vom Quegstein und Hardt:
Sequoia Langsdorfi Heer.
Quercus grandidentata Ung.
Ficus lanceolata.
Rhamnus Decheni Web.

Echitonium Sophiae Web.

Häufig sind in den Sandsteinen auch verkieselte Coniferenzapfen, die leider nicht bestimmbar sind.

VIII. Gerölle.

Allgemeines Verhalten der Gerölle-Ablagerungen am Rhein.

Die Gerölle, welche sich überaus gleichförmig über dem Braunkohlengebirge verbreiten, stehen in einer so engen Beziehung zu der Bildung der Oberfläche dieser Gegend, dass bereits bei der Betrachtung derselben einige Verhältnisse dieser Ablagerung erwähnt worden sind. Die Gegend des Siebengebirges ist in dieser Beziehung von grosser Wichtigkeit, denn von hier verbreitet sich die Geröllelage, welche in dem oberen Theile des Rheinlaufes auf schmale Terrassen beschränkt, sich bestimmt als Flussgerölle erweist, besonders in westlicher Richtung nach Rheinbach, Düren, Aachen hin, so weit, dass sie jede Beziehung zu einem Flusse verliert und nur mit der Küstenbildung eines Meeres verglichen werden kann.

Die Verbreitung der Rhein-Gerülle in der Gegend des Neuwieder Beckens und in den zunächst ge-

legenen Theilen des Rheinthales ist auf der geognostischen Karte des Laacher See's von C. v. Oeynhausen mit grosser Genauigkeit angegeben und finden sich in den Erläuterungen zu dieser Karte (Berlin 1847) sehr wichtige Bemerkungen darüber. Die Ablagerung der Rhein-Gerölte bezeichnet den Anfang der Thatbildung, welcher daher erst nach der Bildung des Braunkohlengebirges eingetreten ist. Zu diesem Resultate ist auch C. v. Oeynhausen gelangt, er sagt sehr bestimmt*): "die Thalbildung des Rheines hat erst nach der Braunkohlenformation begonnen und fällt erst mit der Periode der Lössbildung und anderer verwandter Formationen zusammen."

Die Geröllelage, welche zu Friesdorf über dem Braunkohlenlager liegt, gehört daher den Rheingeröllen an. Dieselbe ist aber auf keine Weise, weder ihrer Lage, noch der Beschaffenheit der Gesteine nach, von der allgemeinen Verbreitung der Gerölle auf beiden Seiten des Rheins in dieser Gegend und weiter abwärts zu trennen. Es kann daher auch von einer dem Braunkohlengebirge angehörigen Gerölle-Ueberdeckung zwischen Bonn und Brühl keine Rede sein **).

Die Geröllelage dehnt sich von Friesdorf, ohne irgend eine Unterbrechung, auf der Höhe des Vorgebirges bis Brühl, ja noch viel weiter in einer gleichförmigen, sehr schwach gegen Norden abfallenden Fläche aus. Dieselben Gesteine, aus denen die Gerölle bei Friesdorf bestehen, finden sich in der ganzen nördlichen Verbreitung. Ausser allen Gesteins-Abänderungen, welche die

^{*)} Erläuterungen zu der geogn. orograph. Karte der Umgebung des Laacher See's von C.v. Oeynhausen. Bertin 1847. S. 4.

^{**)} Ebendas. S. 4.

Devongruppe, einschliesslich des versteinerungsführenden Kalksteins der Eifel*), liefert, findet sich in geringer Menge Buntsandstein, Braunkohlensandstein, und vereinzelt Basalt. Wenn nun auch die wenigen Trachytstücke, welche unter den Geröllen bei Friesdorf, ebenso wie bei Liessem und in der nächsten Umgegend gefunden werden, weiter gegen N. hin verschwinden, so ist es doch völlig unmöglich, diese so durchaus gleichförmigen Ablagerungen zu trennen.

Die Ablagerung der Gerölle auf der linken Seite des Rheins unterhalb der Einmündung der Ahr gehört aber ihrer Lage nach nicht mehr der Wirkung eines Flusses, sondern dem Strande eines Meeres an, denn sie verbreitet sich von hier westlich ohne Unterbrechung mehrere Meilen weit. Als die Gerölle hier abgelagert wurden, reichte das Rheinthal noch nicht so weit abwärts, seine Mündung lag damals noch weiter oberhalb. Dasselbe ist also in der Nähe des Siebengebirges in dieser Gerölle - Ablagerung, in den darunter verbreiteten Schichten des Braunkohlengebirges und in den Devonschichten gegen 450 Fuss tief erst in einer jüngern Zeit eingeschnitten worden. Das Vorkommen dieser Massen an den steilen Gehängen des Flussthales stimmt auch vollkommen mit dieser Vorstellung überein. Alle Thäler und Schluchten, welche sich daher in dieser Gegend nach dem Rheine hinabziehen, sind ebenfalls erst nach der Ablagerung der weit verbreiteten hochgelegenen Gerölle gebildet: die gegenwärtige Form der Berge kann erst in einer verhältnissmässig sehr neuen Zeit entstanden sein. Diese Folgerung scheint so unabweislich zu sein. dass selbst die Bedenken schwinden müssen, welche

^{*)} Noeggerath in dem angef. Aufsatze: Neue Jahrb. der Berg- und Hüttenkunde von v. Moll. B. 3. S. 15.

deren Anwendung auf die Gestaltung der Trachytberge entgegenstehen. Die Ansicht, dass die jetzige Form der Trachytberge eine ursprüngliche, mit ihrer Bildung zusammenhängende und damit gleichzeitige sei, ist sehr allgemein verbreitet, obgleich die Ansicht, dass die Masse des Trachyt-Konglomerates aus der Zerstörung fester Trachyte hervorgegangen, damit nicht in Ueberstimmung gebracht werden kann. Aber wenn gleich bei dieser Zerstörung die Gestaltung der Trachyt-Oberfläche wesentliche Veränderungen erfahren hat, so ist doch die jetzige Form der Trachytberge viel neuer und erst gleichzeitig mit der Bildung der Thäler entstanden.

Die eigenthümliche Form, in der der Trachyt auftritt, hängt wesentlich mit seiner Absonderung in senkrecht stehende Pfeiler zusammen und ist ihm deshalb ganz eigenthümlich. Jede Zerstörung der Oberfläche würde daher immer wieder dieselbe Form der Berge hervorrufen. Der Meeresstrand, welcher sich aber durch diese Gerölle-Ablagerung zu erkennen gibt, ist in sofern noch von einer besondern Bedeutung, als er einen festen Höhenmaassstab (gleichsam einen Pegel) für alle diese Verhältnisse abgibt. Ohne auf die Betrachtung über die Veränderungen des allgemeinen Meeresspiegels oder über dessen Unveränderlichkeit einzugehen, mag derselbe als Maass der relativen Veränderungen in seinen Umgebungen als fest angenommen werden. Dann ist es gewiss, dass das ganze Land in der Nähe des Siebengebirges seit der Ablagerung der Gerölle über den Braunkohlenschichten gegen 600 Fuss hoch gehoben worden ist; denn so hoch erheben sich die Gerölle gegenwärtig über dem Meeresspiegel.

Diese Hebung ist übrigens eine sehr gleichmässige gewesen, denn die Gerölle-Ablagerungen sind noch in derselben Lage, wie sie abgesetzt wurden, und bilden eine überaus schwach gegen N. geneigte Ebene, ohne Störungen und Unterbrechungen.

Diese Höhenverhältnisse der Gerölle-Ablagerung ergeben sich aus folgenden Angaben noch mehr im Einzelnen:

Linke Seite des Rheines.

Par. Fus	s üb
d. Mee	ere.
Abraumstoss der Braunkohlengrube Gerechtigkeit	
	01
Stollenrösche der Braunkohlengrube Bartholomäus	
	606
,	27
	303
Strasse von Bonn nach Meckenheim, höchster	
· · · · · · · · · · · · · · · · · · ·	79
	45
·	76
	135
	104
Königsdorfer Tunnel der rheinischen Eisenbahn,	
Höhe über demselben am westlichen Wetterthurm	601
	411
	111
Rechte Seite des Rheines.	
Leidenberg, westlich von Hahnshof auf der Bruch-	
hauser Heide . ,	578
Julienschacht der Grube Marienberg bei Bruch-	
	590
Vinxel an der Kapelle	541
Schacht Nr. 11 der Braunkohlengrube Zufrieden-	
The state of the s	501
	453
	452

									uss ub leere.
Schacht 1	Bleibtrei	ι.	am	nörd	lichen	Abf	alle	der	
Hardt									378
Tagebau o	ler Eiser	nst	eingr	$\operatorname{ube} G$	ottesse	gen l	oei D	am-	
broich		•					•		358

Verhalten der Gerölle-Ablagerungen zu dem Braunkohlengebirge.

Es ist bereits bei der Anführung der das Braunkohlengebirge zusammensetzenden Schichten bemerkt worden, dass hie und da einzelne Lagen von Geschieben mit Sand und Letten gemengt, auftreten, welche denselben mit Bestimmtheit zugerechnet werden müssen, indem sie unter Thon- und Braunkohlenlagen sich befinden; andere von denen es ihrer Lage nach zweifelhaft bleibt, ob sie zu diesem Gebirge oder zu der obern allgemein verbreiteten Gerölle-Ablagerung gehören, weil sie von keiner charakteristischen, dem Braunkohlengebirge eigenthümlichen Schicht bedeckt werden, sondern nur durch Sand und Lehm von den oberen Geröllen getrennt sind. Die Gesteins-Abänderungen, aus denen diese Gerölle bestehen, sind bisher noch nicht untersucht und bestimmt worden. Ueberall aber, wo eine solche Geröllelage auf den Höhen als oberste Decke des Braunkohlengebirges in diesen Gegenden auftritt, ist von Linz und Sinzig aus abwärts am Rhein kein einziger Punkt bekannt, wo dieselbe ihrer Lage und Zusammensetzung nach von den Rheingeröllen (wie bei Friesdorf) abgesondert und getrennt und dagegen dem Braunkohlengebirge selbst zugerechnet werden könnte.

Nur wenige Theile des Braunkohlengebirges treten

an der Oberfläche, ohne Bedeckung von Geröllen, auf. Ganz besonders sind dies Theile des untern Sandsteins und der damit verbundenen Thonlagen. Hierbei sind diejenigen Stellen auszunehmen, an denen die Schichten des Braunkohlengebirges an den Abhängen der Thäler unter der Gerölle-Ablagerung hervortreten; denn hier sind diese Schichten offenbar früherhin bedeckt gewesen und erst späterhin durch die Bildung der Thäler und Schluchten wiederum blosgelegt worden.

Die nächste Folgerung, welche hieraus abgeleitet werden muss, besteht darin, dass das Braunkohlengebirge vor der Ablagerung der Gerölle eine Senkung erlitten hat, welche auch die nächsten Gegenden der Devongruppe gleichzeitig betroffen hat. So findet sich die Ablagerung der Gerölle weit übergreifend über den Flächenraum des Braunkohlengebirges unmittelbar die Devonschichten bedeckend. Diese Senkung zeigt, dass grosse Veränderungen in der relativen Lage der Oberfläche in den Zeiten vorgekommen sind, in denen die Gerölle herbeigeführt und hier abgesetzt wurden.

Hochliegende Quarzgerölle.

C. v. Oeynhausen*) führt "groben weissen Kies" als ein Glied des Braunkohlengebirges an, welcher nach der Entstehungsart desselben in besonderen von dem plastischen Thone getrennten Ablagerungen auftritt. Der plastische Thon, aus der Verwitterung des Thonschiefers hervorgegangen, findet sich vorzugsweise in den tiefern Gegenden und bedeckt die flachen Gehänge des Neuwieder Beckens. Die Ablagerungen von Kies hingegen, die ebenfalls oft

^{*)} A. a. O. S. 10.

eine sehr bedeutende Mächtigkeit erreichen, nehmen stets nur die höhern Flächen des Schiefergebirges ein. Sie sind, nach der Ansicht von C. v. Oeynhausen, aus den bei der Verwitterung des Thonschiefers zurückgebliebenen Quarzadern durch Zerbröckelung und Abrundung durch Wellenschlag in seichten Gewässern entstanden. Sie bestehen nur aus weissem Quarz in vorherrschend runder Form, auf der Oberfläche oft mit einem dünnen Anfluge von gelbem Eisenocker überzogen, liegen auf der ursprünglichen Lagerstätte ihrer Erzeugung und sind keine Anschwemmungen stromartiger Fluthen.

Diese Darstellung über die Entstehung und Verbreitung der hochliegenden Geröllelager, welche hauptsächlich aus weissem Quarz bestehen, ist so ansprechend, dass eine weitere Untersuchung erforderlich ist, um zu zeigen, dass diese Geröllelager, welche die oberste Bedeckung des Braunkohlengebirges (des plastischen Thons zwischen Bendorf und Grenzhausen) bilden, ebenso wie in der Gegend des Siebengebirges den Rheingeröllen oder der das Braunkohlengebirge allgemein bedeckenden Gerölle-Ablagerung angehören.

Es möge hier nur bemerkt werden, dass in jeder Querlinie des Rheinthals die am weitesten von demselben entfernt liegenden Gerölle, gleichzeitig die höchsten Lagen einnehmen und offenbar die ältesten Ablagerungen dieser Art sind, dass deren Alter in dem Maasse abnimmt, in welchem sie sich der Stromrinne, der Thalfläche nähern und ein tieferes Niveau einnehmen. Unter allen Gesteinen, aus denen die Gerölle bestehen, welche auf den höhern Rheinterrassen liegen, ist offenbar der Quarz, aus den vielen den Thonschiefer durchsetzenden Gängen und Adern herrührend, dasjenige, welches der Zersetzung und Verwitterung am meisten wider-

steht und daher allein zurückbleibt, wenn alle andern Gesteine Zersetzungs-Produkte: Sand und Thon geliefert haben, welche fortgeführt werden. Auf diese Weise wird es daher nicht allein erklärlich, dass in den Geröllen, welche die höchste Lage einnehmen, der weisse Quarz sehr vorwaltet, sondern auch, dass diese Quarzgerölle überall an der Oberfläche hervortreten, selbst da, wo das Gerölle in den aufgedeckten Kies- oder Grandgruben einen sehr bemerkbaren Gehalt von Devonsandstein-, Thouschiefer- und Buntsandstein-Stücken führt. Wo daher keine Kiesgruben oder Abraumsbaue der Braunkohlen - und Thongruben die nähere Untersuchung der Gerölle verstatten und dieselben nur an der Oberfläche. auf den Aeckern sichtbar sind, kann sehr leicht angenommen werden, dass dieselben hauptsächlich aus weissem Quarz bestehen, während sie ebenso zusammengesetzt sind, wie die Gerölle auf den höher gelegenen Rheinterrassen

Bildung und Alter der Gerölle-Ablagerungen.

Wenn in Betracht gezogen wird, dass, wenn auch abgesehen von der Verbreitung der Gerölle-Bedeckung, die tertiären Meeresbildungen des untern Rheinthales, wie am *Grafenberg* bei *Düsseldorf*, gegenwärtig eine ansehnliche Höhe über dem Meeresspiegel (Spitze des *Grafenberg* 305 Fuss) einnehmen, so folgt daraus, dass die letzte Hebung der ganzen Gegend in eine jüngere Zeit fällt. Dieselbe kann erst nach der Bildung der gewiss unter dem Meeresspiegel abgelagerten Schichten in der Nähe von *Düsseldorf* begonnen haben. Während dieser Hebung fehlte es gewiss nicht an Kräften, welche in jedem Nivcau dieses Gebirges Bruchstücke trennen und durch Reibung in Gerölle umändern konnten. Die

Verbindung der Erscheinungen des Geschiebestrandes und der Geschiebebänke an den Meeresküsten mit denjenigen der Gerölle-Ablagerungen in den Flussthälern ist durch diese Verhältnisse als nothwendig geboten und wird daher das Vorkommen der Gerölle auf den höhern Flächen des Schiefergebirges wohl nicht von denienigen getrennt werden können, welche in einem tieferen Niveau auf den Terrassen der Flussthäler, über weit verbreiteten Braunkohlenlagern und auf der Sohle und in den Flächen der Thäler auftreten. Die Spuren dieser Gerölle-Ablagerungen sind aber in dem Maasse mehr verwischt und unkenntlich in Bezug auf Entstehung und Zusammenhang geworden, als sie älter sind und sich auf grössern Höhen befinden, wo deren Herabführung nach tiefern Punkten während einer längern Zeit und mit grösserer Wirksamkeit stattfinden konnte.

Erst wenn eine übersichtliche Kenntniss dieser hochliegenden Gerölle-Ablagerungen in dem ganzen Bereiche des Schiefergebirges erlangt sein wird, kann mit grösserer Sicherheit über diese Verhältnisse geurtheilt, die Art und Weise der Ablagerung, sowie der jedesmalige Zustand der Oberfläche im Einzelnen nachgewiesen werden.

Verbreitung der Gerölle am Rhein, oberhalb des Siebengebirges.

Unterhalb der Mündung des Brohlbachs in den Rhein, bis wohin C. v. Oeynhausen vom Neuwieder Becken aus, diese Verhältnisse verfolgt hat, findet sich die Ablagerung der Gerölle über dem Braunkohlenlager der Grube Gerechtigkeit bei Coisdorf auf der Höhe südlich von diesem Orte.

Sie bestehen aus weissem Quarz mit vielen Stük-

ken von Devonsandstein gemengt. Auf der linken Ahrseite finden sich dieselben zwischen Bodendorf und dem Köhlerhofe (Kuhlerhofe). Ausser den Geröllen von Quarz und Devonschichten finden sich hier viele Stücke von Braunkohlensandstein und von einem Konglomerate, welches aus abgerundeten weissen Quarzgeschieben besteht, die in einem Bindemittel von dichtem Brauneisenstein sehr fest eingekittet liegen. Stücke von solchem Konglomerate finden sich sehr häufig in der Geröllelage verbreitet.

Auf der rechten Rheinseite sind die Gerölle auf einer deutlich bezeichneten und ausgedehnten Terrasse von Dattenberg bis gegen Honnef hin abgelagert, sie liegen unmittelbar auf den Devonschichten, auf Basalt und auf dem Braunkohlengebirge auf. Diese Terrasse, welche bei ihrer Bedeckung durch Gerölle in einem ununterbrochenen Zusammenhange stand, ist gegenwärtig durch mehrere tiefe Schluchten in einzelne Theile getrennt. Stellenweise sind dieselben mit Lehm bedeckt.

Der Basalt am Schwarzen Berge in der Schlucht bei Leubsdorf wird von Gerölle bedeckt; der gelbe Sand und die Braunkohle auf der Fläche beim Ronigerhofe, die Flächen von Linz und von Ohlenberg nach dem Fusse des Minderberges hin, bis sie beim höheren Ansteigen des Gehänges verschwinden. Auf der grossen Fläche nördlich von Bruchhausen bei dem Julienschachte der Kupfergrube Marienberg liegt zu oberst ein 9 bis 14 Fuss mächtiges Lehmlager, darunter Gerölle, unmittelbar auf den Devonschichten Sand von verschiedener Beschaffenheit, zusammen gegen 20 Fuss stark. Bei Orsberg bedecken diese Gerölle das Braunkohlengebirge, welches ein Lager von Blätterkohle enthält, an der Erpeler Ley den Basalt. Am Leidenberge zwischen Unkel und Hahnshof, auf den Höhen zwischen Rhein-

breitbach und Menzenberg liegen sie unmittelbar auf dem Schiefergebirge auf. Diese Terrasse ist sehr eben. zeichnet sich dadurch schon von weitem aus und wird gegen O. durch ein deutlich höheres Gehänge begrenzt. an dem sich das Lehmlager in die Höhe zieht. Honnet hört diese Terrasse auf; von hier auf dem Wege über den Rücken der Fuchshardt nach der Löwenburg. von Rhöndorf nach dem Breiberge sind überall die Devonschichten entblösst und sind keine Gerölle zu finden. Dagegen liegt über Rolandseck, auf dem Abhange des Rheinthales bei dem Thurme, welcher Jacob vom Rath gehört, das Gerölle in einer Mächtigkeit von 10 bis 12 Fuss unmittelbar auf den Devonschichten auf und verbreitet sich von hier zusammenhängend auf dem Rükken, an dessen Spitze gegen den Rhein hin der Roderberg liegt, bis gegen den Rand der Ahr hin. Es bildet so einen Theil der grossen, weit verbreiteten Gerölle-Ablagerung, wie wohl es unmittelbar an dem Rande des Rheinthales vollständig denselben Charakter besitzt, wie die auf der höhern Flussterrasse befindlichen Ablagerungen.

Auf der linken Seite des Bachemer Thales bedecken die Gerölle den grauen und weissen Thon, welcher zwischen Mehlem und Liessem in vielen Gruben gewonnen wird; weiter östlich das Braunkohlenlager auf der Grube Theresia, unmittelbar bei Liessem in einer Mächtigkeit von 15 Fuss und gegen S.-W. bis zu 45 Fuss steigend. Ausser den gewöhnlichen Gesteinen zeichnen sich hier in dem Gerölle sehr grosse Blöcke von Buntsandstein und von dem nahe gelegenen Hohenburger Trachyt aus.

Oberhalb Muffendorf liegen die Gerölle auf dem Basalte des Wachholder und Lühnsberges, auf dem Trachyt-Konglomerate des Klosterberges, auf dem Hornsteine und Braunkohlensandsteine zwischen Muffendorf und Marienforst. Ihre Verbreitung gegen W. ist nur durch den Einschnitt des Godesherger (Gudenauer) Thales unterbrochen, in welchem die Devonschichten unter der Geröllebedeckung entblösst sind.

Verbreitung der Gerölle am Rhein, unterhalb des Siebengebirges.

Dieser letztern Stelle gegenüber auf der rechten Rheinseite fehlen die Gerölle. Mit Ausschluss einer sehr kleinen und eng begrenzten Ablagerung am Hillester, einem terrassenförmigen Vorsprunge von Devonschichten, an dem südlichen Abhange des Drachenfels nach Rhöndorf hin, sind unmittelbarer an dem Gehänge des Rheinthales von Rheinbreitbach bis Römlinghoren und Obercassel keine Gerölle vorhanden. Von der Casseler Ley verbreiten sich dieselben aber auf der Höhe über dem Abhange gegen das Rheinthal auf dieselbe Weise, wie auf der linken Seite des Stromes von Godesberg über den Kreutzberg fort. Von der Casseler Ley aus dehnen sich dieselben ebenso wie gegen N. auch gegen O. aus. bedecken Basalt, Trachyt-Konglomerat, Basalt-Konglomerat und die übrigen Schichten des Braunkohlengebirges über die Casseler Heide, Buckeroth fort nach Sömen.

Ueber die Bedeckung des Braunkohlengebirges in dieser Gegend durch Gerölle-Ablagerungen ergeben sich die nachstehenden Angaben aus den Erfahrungen, welche bei dem Abteufen von Schächten und dem Niederbringen von Bohrlöchern auf den Braunkohlengruben gemacht worden sind. Dieselben sind zwar grösstentheils schon weiter oben angeführt, zur Uebersicht werden sie hier nochmals zusammengestellt:

Nördlich von Vinxel, Grube Philipp Jacob.
Dammerde 4 Fuss — Zoll.
Dammerde 4 Fuss — Zoll. Gerölle mit Sand 6 , 8 ,
Grube Deutsche Redlichkeit.
Gerölle 7 Fuss 6 Zoll.
Bei Niederholtorf, Grube Bleibtreu, 2. Lichtloch des
Hermanns-Stollens.
Gerölle 8 Fuss.
Förderschacht Nr. 2.
Dammerde 7 Fuss.
Gerölle 9 "
Heinrich Hoffnungs-Schacht.
Dammerde 3 Fuss 8 Zoll.
Gerölle 15 . 4 ,
Südwestlich von Niederholtorf, Grube Zwölf Mohren-
kinder.
Dammerde 2 Fuss.
Gerölle 10 ,
Bei der 2. Hardter Alaunhütte:
Versuchschacht Nr. III.
Lehm mit Geröllen 13 Fuss 4 Zoll.
Lehm mit Geröllen 13 Fuss 4 Zoll. Sand mit Geröllen 17 ., 4 ,.
Bei Roleber, Gielgen und Hohholz:
Grube Zufriedenheit, Schacht Nr. 7.
Gerölle 10 Fuss 8 Zoll.
Schacht Nr. 8.
Dammerde 1 Fuss 6 Zoll.
Gerölle 15 ,, 8 ,,
Schacht Nr. 9.
Dammerde 3 Fuss 2 Zoll.
15 ,, 9 .,
Am Niederberg bei Hangelar, Grube Jägers-Hoff.
nung.

Schacht Nr. 2.

Auf den übrigen Schächten dieser Grube ist kein Gerölle angetroffen worden, sondern nur Sandschichten von ansehnlicher Mächtigkeit.

Sehr wechselnd sind diese Ablagerungen zwischen dem Lutterbach und dem Pleissbach.

Bei Buckeroth, Grube Dieschzeche, von geringer Mächtigkeit:

iachtigkeit:
Bohrloch Nr. 1.
Dammerde und Lehm 34 Fuss.
Gerölle 1 ,,
Sand 1 ,,
Schacht Nr. 8.
Dammerde und Lehm . 9 Fuss — Zoll.
Gerölle 4 ,, - ,,
Sand 6 ,, 6 ,,
Schacht Nr. 9.
Dammerde und Lehm . 7 Fuss — Zoll.
Gerölle 2 ,, 8 ,,
Sand 14 ,, 6 ,,
Bei Düferoth, Grube Anhalt, sehr mächtig.
Auf dem obersten Hohn, Bohrloch Nr. 3.
Dammerde und Lehm . 14 Fuss 4 Zoll.
Gerölle 15 " — "
Gelber Sand 2 " — "
Feines Gerölle 8 " – " \46 Fuss.
Weissgelber lettiger Sand 12 " - "
Gelber Sand mit Gerölle 9 " — "
Auf dem untersten Hohn, Bohrloch Nr. 5.
Dammerde und Lehm 29 Fuss.
Gelber Lehm mit Gerölle . 4 "
Gerölle 4 "

Auf den Helten, Bohrloch Nr. 10.
Dammerde und Lehm . 26 Fuss - Zoll.
Gelber Lehm mit Gerölle 6 ,, 3 ,,
Gerölle
Weissgelber lettiger Sand 1 ., - ,, 23 Fuss
Grauer Sand 7 ,, 9 Zoll
Blauer und gelber Sand 4 , ,,
Schwarzer Letten mit Gerölle 2 "
Auf den Helten, Bohrloch Nr. 13.
Dammerde und Lehm . 23 Fuss — Zoll.
Brauner Letten mit Gerölle 7 " - "
Gerölle
Gelber und weisser Sand 6 , — , 38 Fuss Gelbweisser Letten
Gelbweisser Letten , 6 , 6 Zoll.
Blauweisser Sand 14 . 6 .
Grauer Sand 3 , 6 ,)
Bei Birlinghoven, Grube Plato, liegt in den Gemarkungen Gollemich, Lebert, Birlinghoven unter dem 14 bis 20 Fuss mächtigen Lehm kein Gerölle. Eine sehr schwache Gerölle-Ablagerung ist auf dieser Grube gefunden:
am Rauschendorfer Feldwege nach Hohholz Bohrloch Nr. 4.
Dammerde und Lehm 30 Fuss.
Gerölle 2
Gemarkung Attholz, Bohrloch Nr. 8.
Sandiger Lehm 10 Fuss 8 Zoll
Gerölle 1 " — "
Gemarkung Wichard, Bohrloch Nr. 13.
Dammerde und Lehm 12 Fuss.
Gerölle 1

Mächtiger dagegen ist die Gerölleablagerung auf dem Bünnholz, Bohrloch Nr. 21.

Am Pleissbach bei Utweiler, auf der Grube Satisfaction wurde getroffen:

Dammerde und sandiger Lehm 4 Fuss — Zoll. Gerölle 6 . . 10 ...

Auf der rechten Seite des Pleissbaches weiter abwärts bei Dambroich auf der Grube Gottes Seegen.

Schacht Nr. 6.

Auf dem Rücken zwischen dem Pleissbach und Hanfbach liegen einzelne Gerölle-Ablagerungen südwärts bis nach Sand (717 Fuss Meereshöhe) auf der Strasse von Oberpleis nach Ueckerath, theils unmittelbar auf den Devonschichten, theils auf Thonlagern, welche dem Braunkohlengebirge angehören.

Ebenso wie auf der linken Rheinseite sich die Gerölle plötzlich beinahe rechtwinklich gegen den Flusslauf nordwärts der Ahr über einen grossen Raum verbreiten, verhält es sich auch in ähnlicher Weise auf der rechten Rheinseite nordwärts vom Siebengebirge, nur ist hier die Ausdehnung derselben nicht so beträchtlich.

Gerölle-Ablagerungen in der Thalfläche des Rheines.

Wenn die Gerölle-Ablagerungen, welche sich in der Thalfläche des Rheines finden und deren Mächtigkeit an keiner der hier in Betracht kommenden Stellen bekannt ist, in Beziehung auf ihre Zusammensetzung mit den Geröllen über dem Braunkohlengebirge verglichen werden, so findet sich in denselben eine sehr viel grössere Mannigfaltigkeit von Gebirgsarten.

Sie enthalten nicht nur alle diejenigen Gesteine, welche unter den hochliegenden Geröllen vorkommen. wie weissen Quarz aus den Adern und Gängen des Thonschiefers, wie die sämmtlichen Abänderungen der Gesteine aus der Devongruppe, wie Sericit führende grünliche, quarzige Taunusschiefer, Schaalstein, Schaalsteinmandelstein aus dem Lahnthale, (Balduinstein), Quarz mit Aphrosiderit und Diorit (Weilburg), Buntsandstein, Muschelkalk, hornsteinartigen Braunkohlensandstein (Knollenstein), Basalt und Trachyt, sondern es kommen in demselben quarzführender Porphyr (wie aus der Gegend von Kreuznach), Felsit (wie vom Donnersberg), Melaphir und Mandelstein in grosser Mannigfaltigkeit (wie von den Nahe-Gegenden), Achat, Chalcedon, Kalkspath (aus Mandelsteinen), schwarze schlackige, blasige Gesteine (von Eifeler Vulkanen), verkieseltes Holz (Holzstein aus dem Braunkohlengebirge) vor. In der Friesdorfer Kiesgrube, unfern der Chaussee von Bonn nach Godesberg, sind von dem früheren Verwalter der Godesberger Alaunhütte, Pfaffenberger, in einer Tiefe von 20 Fuss fossile Muscheln gefunden worden, welche aus den Tertiärschichten des Mainzer Beckens herstammen, dort zu den häufigsten gehören und an der Oberfläche lose gefunden werden*). Dieselben sind zerbrochen, abgerieben, wie

^{*)} Walchner, Darstellung der geol. Verhältnisse des *Mainzer* Tertiärbeckens und seiner fossilen Fauna und Flora, besonderer Abdruck aus der 2. Auflage der Geognosie.

es der weiten Herbeiführung derselben, gemengt mit harten Gesteinsstücken, entspricht. Folgende Species hat Dr. Römer mit Sicherheit bestimmt:

Cerithium margaritaceum Brongn.
Cerithium cinctum Lam. var. plicata Goldf.
Cyrene subarata Bronn. (Cyr. striata Gal., Cyr. semistriata var. Nyst., Cyr. Brongniarti Goldf.)
Pectunculus crassus Phil. (P. rhomboideus Bors., P. polyodonta Goldf.)

Die Gerölle von Muschelkalk hat Dr. A. Krantz*) aufgefunden. Zuerst erregten grauweisse Dolomitblöcke zwischen Unkel und Erpel seine Aufmerksamkeit. Spuren von Versteinerungen, welche sich darin zeigten, waren nicht deutlich genug, um auf die Formation schliessen zu können, welcher diese Gesteine angehören. Später fanden sich diese Gesteine deutlicher in den Kiesgruben da wo die Rheinische Eisenbahn die Strasse am Hochkreuz zwischen Bonn und Godesberg durchschneidet. Die Dolomitgeschiebe von Kopfgrösse zeigen an der Oberfläche schon vortrefflich erhaltene Stielglieder von Encrinites liliiformis, dem Leit-Petrefact des oberen Muschelkalks. Ausserdem wurden aber noch folgende Versteinerungen hier aufgefunden, welche diese Bestimmung vollkommen bestätigen:

Ostrea decemcostata Münst.
Pecten Morisii Gieb.
Mytilus inflexus F. Röm.
Mytilus vetustus Goldf.
Lyrodon curvirostris Goldf.
Lyrodon laevigatum Goldf.
Lyrodon ovatum Goldf.
Astarte triasina F. Röm.

^{*)} Verhandl, naturh. Ver. B. 16. 1859. S. 160.

Astarte Antoni Gieb.

Tellina sp.

Pemphyx? Theil einer Scheere.

Nach der wohl begründeten Ansicht von Dr. Krantz mögen diese Muschelkalkgerölle aus dem Theile des Moselgebiets abstammen, welches zwischen *Trier* und *Sierk* die Formation des Muschelkalks überdeckt.

Aus der Thalfläche sind keine Granitstücke bekannt: wohl aber hat der Regierungs-Rath Zeiler in Coblenz ein deutliches Granitstück unter den Geröllen auf der Höhe von Ehrenbreitstein gefunden*). Es kann wohl nicht bezweifelt werden, dass bei eifriger Nachforschung in beiden Arten von Fundstätten noch eine grössere Anzahl von Gebirgsarten erkannt werden dürfte. Ganz besonders ausgezeichnet sind aber die Bimssteine, welche in der Nähe von Bonn nicht allein an einigen Stellen ziemlich häufig vorkommen, sondern dünne Streifen bilden, in denen sie sehr vorwalten. Bemerkenswerth sind die Anhäufungen grosser Bimssteinstücke, welche bis zur Grösse einer Faust gehen, und ganz beisammenliegen, so dass in denselben kaum andere Gesteine sich finden. Vor mehren Jahren ist in Köln, in der Glockengasse, beim Fundamentgraben eine 6 bis 10 Fuss mächtige Lage von Bimsstein gefunden worden, bedeckt von Lehm und aufliegend auf den gewöhnlichen Geröllen von Quarz und Grauwacke **). Die

**) Noeggerath, eine geolog. Denkwürdigkeit in der Stadt Köln. Köln. Zeitung 1852. Nr. 168.

^{*)} Noeggerath in dem angef. Aufsatze, Neue Jahrb. der Berg- und Hüttenkunde. B. 3. S. 14 führt allerdings Granit als seltenes Vorkommen unter den Geröllen auf, die bei Friesdorf das Braunkohlengebirge bedecken. Vielfachen Nachsuchungen ungeachtet ist es mir nicht gelungen, Granitstücke in der obern Geröllelage dieser Gegend aufzufinden.

meisten Bimssteinstücke sind unter 1/4 Zoll; nur vereinzelt treten grössere Stücke auf; als Seltenheiten finden sich einige kleine Quarz - und Sandsteingeschiebe da-Die besonderen, den Bimsstein begleitenden runter. Mineralien, wie Sanidin, Augit, Hornblende, Hauyn, Titanit, finden sich in ganz kleinen Körnern dazwischen. Im Allgemeinen nimmt rheinabwärts die Grösse der Bimssteinstücke ab, in der Nähe von Düsseldorf haben sie durchschnittlich nur 2 Linien Durchmesser. Bei Uerdingen finden sie sich in 3 bis 4 durch Kies und Sandschichten von mehren Fuss getrennten Streifen in rundlichen Körnern von Hirsekorn- bis Haselnuss-Grösse*). Die weitere Fortschaffung der kleinern Stücke im Verhältniss zu den grossen entspricht völlig der Wirkung des fliessenden Wassers. Das Vorkommen derselben in den Geröllen der Thalfläche und das Fehlen in den hochgelegenen Ablagerungen hängt offenbar damit zusammen, dass die Bimsstein-Auswürfe jünger sind, als die hochliegenden Gerölle. Ihr Auftreten in der ganzen Breite der Thalfläche und noch bedeckt von vielen andern Absätzen, zeigt aber, wie bedeutende Veränderungen in der Thalfläche selbst sich noch nach dem Ausbruche der Bimssteine zugetragen haben.

Eine Ausnahme bildet das Vorkommen an dem flachen Abhange des *Rhein*thales, S. von *Duisdorf* **) wo sich in einem Hohlwege unter der, gegen das Plateau hin fortsetzenden Gerölledecke eine bis 7 Fuss mächtige Ablagerung findet, die aus verschiedenen, Bimsstein ent-

^{*)} Das Malaria-Siechthum in den Niederrheinischen Landen. Ein Versuch in der medizin. Geogr. von Dr. C. A. Steifensand. Crefeld 1848. S. 123.

^{**)} Noeggerath, Verhandl. d. naturh. Ver. B. 17. S. 71.

haltenden Schichten besteht. Dieselben sind theils aus kleinen Hirsekorn grossen, abgerundeten Bimssteinstükken zusammengesetzt, welche durch ein thoniges Bindemittel fest verkittet sind, theils erscheinen sie wie ein brauner mehr und weniger fester Tuff mit Bimssteinkörnern und kleinen dünnen schwarzen Schieferstückchen. Die ersteren Schichten sind dem sogenannten "Sandstein von Engers" zu vergleichen, welcher aber in der Fläche des Rheinthales und nicht unter. sondern stets über der Geröllelage vorkommt. Der Bimsstein in der Ablagerung bei Duisdorf ist von weisser Farbe, sehr fein porig und viel dichter als die meisten Bimssteine in der Gegend des Laacher See's. Er ist einem feinkörnigen, mit kleinen Poren versehenen Trachyte nicht unähnlich. Unmittelbar unter dieser Ablagerung liegt eine graue einige Fuss starke Thonlage und diese ruht wieder auf gelbem und grauem Sand. Es ist zweifelhaft, ob diese beiden Schichten der obern Gerölledecke oder dem Braunkohlengebirge zugerechnet werden müssen. Es scheint nach der Vergleichung anderer Vorkommnisse, dass sie der obern Gerölledecke zugehören und dass mithin die Bimssteinführende Ablagerung sich ebenfalls in dieser oberen Gerölledecke befindet. Dieselbe unterscheidet sich daher von dem Vorkommen des Bimssteins in dem Gerölle der Thalfläche, durch die höhere Lage, durch das thonige Bindemittel und die Verbindung mit Tuff ähnlichen Schichten. Wenig tiefer als die erwähnte Thonlage und als der Geröllesand tritt der feine weisse Sand des Braunkohlengebirges ganz unzweifelhaft hervor. Wenn daher sich erweisen sollte, dass jene Schichten bereits dem Braunkohlengebirge zuzurechnen wären, so würde dadurch die Ansicht über die Bimssteinführende Ablagerung nicht geändert werden. Sie würde in diesem Falle die untersten, ältesten Schichten der Gerölledecke unmittelbar über dem Braunkohlengebirge bilden. In beiden Fällen müsste diese Ablagerung sehr viel älter sein, als die Bimssteine in den Geröllen des Thalbodens bei Bonn, oder als der Sandstein von Engers, ja sogar älter als irgend ein Vorkommen von Bimsstein in der Gegend des Laacher See's. Es muss bei der eigenthümlichen Beschaffenheit dieser Körner für sehr zweifelhaft gelten, ob sie denselben Ursprung haben wie die Bimssteine in der jüngeren Bildung der Thalfläche und ist daher dieses Vorkommen der weitern Aufmerksamkeit sehr zu empfehlen.

Die Grösse der Gerölle in der Thalfläche und in den höher gelegenen Ablagerungen scheint im Allgemeinen nicht wesentlich von einander verschieden zu sein. Bei weitem die meisten liegen zwischen 1 bis 2 Zoll. Aber sowohl in der Thalfläche finden sich einzelne grössere Blöcke, als auch in den höher gelegenen Ablagerungen. Es ist keinem Zweifel unterworfen, dass die ursprünglichen Absonderungs- und Zerklüftungsverhältnisse der Gebirgsarten auf diese Grösse der Gerölle einen grösseren Einfluss ausüben, als deren Härte und Festigkeit. Daher finden sich ziemlich häufig grössere Blöcke von Buntsandsteinen, während der Quarz und Quarzfels aus den Devonschichten vorzugsweise kleine Geschiebe liefert.

Sehr viele grosse Blöcke von Quarz, Devonsandstein und Buntsandstein, auch einige von Basalt, sind in der Gerölle-Ablagerung bei Witterschlick (nordwestlich von Bonn) enthalten, so dass die Mauer des Kirchhofes und die Fundamente aller Gebäude daraus bestehen. Die Oberfläche dieser Blöcke ist mit Höhlungen versehen, wie sie sich an den Blöcken in schnell fliessenden Bächen finden.

In der Thalfläche findet sich nicht selten auf der

Oberfläche der Gerölle ein dünner Ueberzug von Kalksinter, der auch als Bindemittel des Sandes auftritt, in welchem dieselben liegen.

In den höhern Gerölle-Ablagerungen ist ein solcher Kalküberzug bisher nur selten, wie an dem westlichen Rande des Roderberges beobachtet worden, noch auffallender ist auf der Südseite dieses Berges der Ueberzug von weissem Kieselsinter, der die Oberfläche einzelner abgerundeter Gerölle von Devonsandstein theilweise bedeckt.

In der Thalfläche des Rheines sind die Gerölle sehr häufig von Lehm oder von Löss bedeckt, auf eine ähnliche Weise, wie dies auch bei den höher liegenden Ablagerungen statt findet.

VIII. Der vulkanische Ausbruch am Roderberge*).

Wenn der Basalt ziemlich durch die ganze Reihenfolge der Schichten des Braunkohlengebirges hindurch zu gehen scheint, das Hervortreten desselben also nicht viel früher als gegen das Ende der Bildungsperiode der Braunkohle aufgehört hat, so ist ganz entschieden während der Bildung der Gerölle-Ablagerungen kein Basalt mehr an die Oberfläche getreten. Die Gerölle bedecken überall den Basalt, wo sie mit demselben in Berührung kommen, gerade ebenso wie jede andere Gebirgsart. Zu

^{*)} Professor Simrock, der gelehrte Kenner der Rheinlande, nennt ihn: Röderberg.

diesem Resultate ist C. v. Oeynhausen ebenfalls für die Umgegend des Laacher See's gelangt.

Alter des vulkanischen Ausbruches.

Von den vulkanischen Bildungen jener Gegend, welche in die Zeit der Geröllebildung eingreifen. wie die Augitlaven und Tuffe, sowie von denen, welche entschieden jünger sind als die höher gelegenen Gerölle-Ablagerungen, wie die Bimssteine, findet sich in der Nähe des Siebengebirges nur ein einziges Beispiel in dem Roderberge. Nach seiner Form ein Schlackenkrater ohne Larastrom, nach der Zusammensetzung seiner Gesteine zu den Augitlaven gehörend, würde er derjenigen Reihe vulkanischer Produkte zuzurechnen sein. welche im Gebiete des Laacher See's unmittelbar dem Basalte folgt. Es leidet keinen Zweifel, dass der Ausbruch des Roderberges in einer Zeit erfolgt ist, als bereits die denselben umgebende Gerölle-Ablagerung vorhanden war. Die Tuffe, welche denselben begleiten, finden sich schichtenweise im Löss, sie sind während der Bildung des Löss dort abgesetzt worden, und verhalten sich in dieser Beziehung genau ebenso wie die Bimssteine in der Umgegend von Laach, welche zwar vorzugsweise über dem Löss verbreitet, doch aber, wie namentlich bei Andernach, schichtenweise in demselben liegen.

Der Ausbruch des Roderberges ist erfolgt, als die Bildung des Löss noch nicht vollendet war. Nach diesen beiden entschiedenen Anhaltspunkten für die Zeit seines Ausbruches schliesst sich derselbe völlig den Schlacken-Krateren der Umgegend des Laacher See's an, wenn auch für ihn eine genauere Bestimmung in Bezug auf die Tuffe und Bimssteine jener Gegend fehlt.

Hiernach ist es zulässig, den Ausbruch des Roderberges in dieselbe Zeitperiode zu setzen, in welcher der Bausenberg, die Kunksköpfe, der Veitskopf, der Forstberg, der Hochschimmer, der Bellerberg mit dem Cottenheimer Büden und so viele andere Schlacken-Kratere der Laacher Gegend hervorgetrieben worden sind.

Lage und Form des Kraters.

Der Roderberg*) liegt nahe südlich vom Drachenfels auf der linken Seite des Rheines an dem Ende des Rückens zwischen dem Strome und dem Thale von Bachem, welches bei Mehlem mündet. Der höchste Punkt des südlichen Randes beim Tannenwäldchen erhebt sich zu 590 Fuss (etwa 440 Fuss über dem Rheinspiegel) und derselbe tritt daher gar nicht ausgezeichnet gegen seine Umgebungen hervor. Der Rand liegt ziemlich in gleichem Niveau, hat auf der Ost- und Westseite eine flache Einsenkung und schliesst eine Vertiefung von etwa 100 Fuss ringsum ein, in der der Bruchhof liegt. In der Richtung von S.-S.-O. nach N.-N.-W. beträgt die Entfernung der gegenüber liegenden Ränder 220 Ruthen: von O.-N.-O. nach W.-S.-W. 170 Ruthen; der äussere Abfall ist gegen den Rhein sehr steil, dagegen nach Mehlem und Bachem gegen N. und W. ganz allmählig. Gegen S. verläuft sich derselbe in die mit Geröllen

Die Entstehung und Ausbildung der Erde von Noeggerath. Stuttgart 1847. darin der Roderberg bei Rolandseck, ein erloschener Vulkan. S. 133-141.

^{*)} Der vulkanische Roderberg bei Bonn. Geogn. Beschreibung seines Kraters und seiner Umgebungen von Carl Thomae. Mit einer Ansicht und einer Situationskarte des Roderberges und vier Gebirgsprofilen. Bonn 1835. S. 58. Eine sehr gute und gründliche Monographie dieses Vulkans.

bedeckte Fläche und von dieser aus ziehen sich erst in einiger Entfernung Schluchten nach *Rolandseck* hinab, welche in die Devonschichten einschneiden.

Auch auf der Westseite zeigen sich nach dem Bachemer Thale hin die Devonschichten, ebenfalls von Geröllen bedeckt, so dass der obere Rand des Kraters beinahe überall von denselben umgeben ist. Der grösste Theil des steilen Abfalls gegen den Rhein hin wird von Löss gebildet, so dass hier über die Zusammensetzung der vulkanischen Massen und über ihr Verhalten gegen die Devonschichten gar Nichts bekannt ist, welche sehr wahrscheinlich an dem untern Theile dieses Abhanges die Unterlage des Löss bildet.

Schlacken in der Umgegend des Kraters.

Der flache Boden des Kraters ist ganz von Löss eingenommen, so dass die Schlackenmassen nur in einem elliptischen Ringe an die Oberfläche treten, welcher mit dem erhabenen Rande des Kraters zusammenfällt. Der Brunnen auf der Nordwestseite des Bruchhofes ist 60 Fuss in dem Löss niedergebracht, ohne hier dessen Sohle zu erreichen. Die Schlackenstücke, welche denselben hier bedecken, waren Schutt von dem benachbarten Steinbruche, einige Jahre früher angefahren. Die Schlackenmasse ist besonders an der innern nordwestlichen Seite des Kraterrandes durch einen Steinbruch und an der äussern westlichen Seite entblösst.

An diesem letztern Punkte liegen schollenartige Schlackenstücke lose übereinander. Sie enthalten verglaste Bruchstücke von Devonsandstein, seltener abgerundete verglaste, gefrittete oder mit einer dünnen Lage eines geschmolzenen Emails überzogene Quarzund Sandsteingerölle, welche ganz offenbar aus

der umgebenden Gerölle-Ablagerung herstammen. Diese Gerölle sind zum Theil geborsten, die abgesprengten Stücke sind durch den glasartigen Ueberzug wieder verbunden und angekittet. Die geborstenen Flächen sind theils weniger gefrittet als die abgerundete Oberfläche, theils hat der Ueberzug eine andere Farbe, welche von Weiss, Gelb, durch Grün, Violetgrau bis Braun wechselt.

Stücke der Devonschichten gehören zu den gewöhnlichsten Einschlüssen dieser Schlacken; wo diese Masse dicht daran anliegt, ist sie auch fest damit verschmol-Die gefritteten Sandsteinstücke liegen grösstentheils lose zwischen den übereinander geschichteten Schlacken, Sie sind von sehr verschiedener Grösse. Die kleinern sind rundum mit dem Email überzogen, die grösseren nur theilweise, oft nur an einzelnen Stellen. Wo eine Quarzader durch das Sandsteinstück hindurchsetzt, ist der Ueberzug der Oberfläche ganz weiss. Dieses Email wird nicht von Säuren angegriffen und widersteht der Verwitterung ziemlich gut, wie die Stücke zeigen, welche früher inden Weinbergen über Niederbachem in grosser Zahl gefunden wurden. Die Schlackenstücke sind von sehr mannigfaltigen Formen. Die Beschreibung, welche von den Schlacken gegeben wird, die der Vesuv auswirft und die um den Kraterrand niederfallen. passt vollkommen auf dieselben. Sie wechseln von einem grossblasigen, leichten Gesteine bis zu völlig dichtem Basalt mit Olivin. In dem Steinbruche an der innern Kraterseite werden die festen Schlacken von einer braunrothen sandigen Masse bedeckt, welche kugelige Brokken poröser Schlacken und kleine Quarzgeschiebe ent-Es ist ein vulkanischer Tuff, gemengt, besonders nach oben hin, mit Sand und Geröllen. Einzelne Schlakkenkugeln sind erfüllt mit Schlackenstücken, gefritteten und unveränderten Quarzgeröllen und kleinen Stücken

von Devonsandstein, welche theils lose, theils an der innern Kugelwand haften; auch Augitkrystalle werden darin, obgleich selten, gefunden. In dem Steinbruche sind die Schlackenstücke grösser, fester, enthalten sehr viele rothbraune Sandstein - und Thonschieferstücke, an den Rändern blasig, wie geschmolzen, aber Email-Ueberzüge werden hier nicht gefunden. Die Schlacken zeigen hier bisweilen auf der Oberfläche wie ausgestreut einen starkglänzenden Anflug von Eisenglans in sehr kleinen krystallinischen Blättchen.

Viele dieser Schlacken sind, wenn sie eine zeitlang der Luft ausgesetzt waren, mit kleinen Ueberzügen, traubenförmigen Warzen von Kalksinter (Thomae sagts Bitterkalk) bedeckt, wie dies an sehr vielen Vulkanen in der Gruppe des Laacher See's und der Eifel, namentlich am Leilenkopf, bei Niederlützingen vorkommt. Von hier aus lassen sich die Schlackenmassen auch auf den äussern Kraterrand nach Mehlem hin verfolgen. Westlich vom Wege sind zwei aufgedeckte Brüche in der Hälfte der Abdachung. In den schwarzen Schlacken sind nicht allein sehr viele Schieferstücke eingeschlossen, sondern auch eine Menge von Geröllen, namentlich gelbe gefrittete Quarzgerölle.

An dem westlichen Kraterrande zieht sich in der Nähe des auf demselben fortlaufenden Weges eine Reihe von Gruben hin, in denen schwachfallende Schichten von kleinen losen oder nur schwach aneinander haftenden Schlackenstücken entblösst sind und als Wegematerial gewonnen werden. Vielfach ist unter denselben die Geröllelage entblösst worden, so dass die Auflagerung der Schlackenschichten (Schlackentuff) auf den Rheingeröllen sehr vollständig und an mehren Punkten beobachtet werden konnte. Werden die Gruben zugestürzt, so verschwinden zeitweise diese Beobachtungspunkte.

Ueber die Stärke dieser Geröllelage giebt eine Grube dicht an dem von Niederbachem nach dem Bruchhofe führenden Wege grade auf dem Kraterrande Aufschluss*). Dieselbe übersteigt hier nicht 10 Fuss und darunter treten die steil gegen S. einfallenden Schichten von Devonsandstein hervor. Dieselben sind von weisser Farbe, von zerreiblicher Consistenz, offenbar in einem Zustande von Verwitterung und Auflösung, wie sich diese Gesteine häufig unmittelbar unter der Auflagerung des dem Braunkohlengebirge angehörenden Thones finden. Dieses Gestein wird zur Fabrikation feuerfester Thonwaaren als Zusatz verwendet und zu diesem Zwecke gewonnen. Von Wichtigkeit ist es, dass das Grundgebirge selbst noch an der Zusammensetzung des Kraterrandes Theil nimmt und die Masse der vulkanischen Produkte, welche hier ausgeworfen worden sind, dadurch noch mehr vermindert erscheint. An dem nördlichen Rande dieser Grube zeigt sich über dem Devonsandstein die Gerölle-Ablagerung und über dieser freilich nur in sehr geringer Stärke die durch den vulkanischen Ausbruch darüber verbreiteten Schlacken.

Vulkanischer Tuff in der Umgegend des Kraters.

Diese Schlacken gehen tiefer hinab in dem Hohlwege nach Mehlem in vulkanischen Tuff über, der aus losen Schlackenstücken mit denselben Einschlüssen besteht.

An dem O.-S.-O. Rande des Kraters an dem Fusswege von *Rolandswerth* durch die *Brettenkuhle* zeigen sich schwarze lose Schlackenstücke und einige Schichten von

^{*)} Verhandl. d. naturh. Ver. B. 16. S. 63.

weissen, feinkörnigen und dichten Tuffen. Die erstern bilden eine 6 Fuss mächtige Decke, schliessen gebrannte Sandstein- und Thonschieferstücke, sowie zahlreiche Quarzgerölle ein. Die Lagen, welche mit den 7 bis 8 Tuffbänken abwechseln, haben dieselbe Beschaffenheit, nur halten sie ohne sichtbares Bindemittel ziemlich fest aneinander; ihre Mächtigkeit steigt nicht über 1½ Fuss. Die Tufflager sind noch schwächer, nicht über einen Fuss, sie enthalten viele kleine Thonschieferblätter von weisser Farbe, einzelne Streifen von kleinen sandartigen Schlackenbröckchen und sehen im Allgemeinen den Tuffen der Laacher Gegend namentlich von Bell (Backofenstein) ähnlich.

Der Hohlweg, welcher auf der Westseite des Roderberges nach Niederbachem durch die Schlucht Süss hinabführt, zeigt unter der Bedeckung von Lehm nur einige basaltische, concentrisch-schalige Schlackenmassen, tiefer eine sandartige, einige Zoll mächtige Lage von Tuff im Lehm und in der Tiefe die anstehende Grauwacke.

Westlich von dieser Schlucht auf dem flachen Rükken liegen unter dem Lehm lose Schlackenstücke mit einem gelblich braunen sandigen Bindemittel, deren Lagen mehrfach mit festern sandartigen Tuffen abwechseln. In diesen finden sich kleine schwarze Augitkrystalle und sehr kleine Olivinkörner. Unter dieser Ablagerung finden sich ziemlich dichte, schwarze, basaltische Schlackenmassen, die sich in concentrische Schalen ablösen. Der nach dem obern Ende von Niederbachem abfallende Rücken zeigt an den Absätzen der Felder ebenfalls den Wechsel von losen Schlackenstücken mit dünnen Tufflagen.

Verhalten des vulkanischen Tuffes zum Löss.

Der Rücken des Zilliger Heidchen auf der linken Seite des Bachemer Thales zwischen Niederbachem und Lannesdorf ist durch einige Hohlwege aufgeschlossen. Am Deusenberge, der sich nach Mehlem hinabsenkt, zeigt sich eine Lage von losen Schlackenstücken und von Tuff, welche in dem Löss liegen. Der dieselbe bedeckende Löss ist von gleicher Beschaffenheit, wie derjenige, welcher die Unterlage bildet.

Die Tufflage wird abwärts in der Schlucht schwächer und geht dann in unregelmässig abgerissene, unterbrochene Streifen von losen Schlackenstücken über, deren untere Enden sich ganz verlieren. Die den Tuff bedeckenden losen Schlackenstücke erreichen 6—8 Fuss Mächtigkeit und darüber liegt noch Gerölle von Quarz und Devongesteinen, ehe zu oberst der Löss darauf folgt. Weiter abwärts in dem Hohlwege liegen mehre Streifen von feinem, weissen Sande und von Geröllen im Löss.

Die beiden Seitenwände des Hohlweges stimmen in der Lage dieser verschiedenen Massen nicht genau mit einander überein und zeigen, dass dieselben häufig wechseln und über grössere Flächen nicht gleichförmig verbreitet sind.

Höher in dem Hohlwege hinauf treten Devonschiehten hervor, welche sodann von abwechselnden Lagen von Tuffen und losen Schlackenstücken, hier besonders die Unterlage bildend, bedeckt sind, darunter liegt Löss. In dem Tuff kommen kleine Augitkrystalle und Olivinkörner vor. Die Lagen fallen gegen Norden ein.

In einem Querwege, welcher diesen Hohlweg mit dem zunächst nördlichen verbindet, zeigt sich ein Lager von sandigen, schwärzlichgrauen Schlacken von 5 Fuss Mächtigkeit im Löss gelagert, welcher darüber noch gegen 15 Fuss hoch ist. Thonschiefer, Sandsteinstücke und schwarzbraune Glimmerblättchen liegen in dieser Lage und geben ihr ein geschichtetes Ansehen. In dem Hohlwege, welcher von Lannesdorf nach Gimmersdorf führt, ziemlich hoch am Gehänge in der Nähe der Thongruben findet sich eine unregelmässige, 3 bis 8 Fuss mächtige Lage vulkanischen Tuffes mit vielen Schlackenstücken von Löss bedeckt und an einer Stelle auf Lehm aufliegend, welcher Streifen von Geröllen enthält. Das Verhalten des Lösses und des Lehms ist hier nicht aufgeklärt und erfordert noch eine weitere Prüfung.

Es scheint hiernach, dass der Ausbruch des Roderberges während des Absatzes des Löss stattgefunden hat*), oder dass derselbe diesem Absatze vorausgegangen ist und in die Zeit zwischen der Ablagerung der höher gelegenen Gerölle und des Löss fällt.

Der Unterschied in diesen beiden Folgerungen liegt darin, dass die erstere den vulkanischen Ausbruch nach dem Anfange der Lössbildung, die letztere jedoch vor denselben setzt.

Diese Abweichung ist nicht sehr bedeutend, besonders wenn berücksichtigt wird, dass Gerölle-Ablagerungen mit dem Löss abwechseln.

Der Grund dieser verschiedenen Folgerungen über die Zeit des vulkanischen Ausbruches am *Roderberge* beruht darin, dass die erste voraussetzt, die losen Schlakkenstücke und die Tuffschichten im Löss seien zur Zeit

^{*)} Horner, a. a. O. S. 478.

des Ausbruches abgelagert und dafür spricht die Uebereinstimmung mit ähnlichen Massen am Abhange des Kraterkranzes selbst, während die letzte Folgerung annimmt, dass diese Schlackenstücke und Tuffschichten von den ursprünglich durch den vulkanischen Ausbruch herbeigeführten Anhäufungen an ihre gegenwärtige Fundstätte auf gleiche Weise wie die Quarz- und Sandsteingerölle gelangt seien, welche sich im Löss finden.

IX. Löss und Lehm.

Vorkommen des Löss im Allgemeinen.

Der Löss, dessen als oberste Bedeckung aller bisher betrachteten Gebirgsarten schon öfter gedacht worden, ist eine sehr feine staubartig zerreibliche mergelige Masse von hell schmutzig gelber Farbe, welche getrocknet einen ziemlichen Zusammenhalt gewinnt, und sich von dem gewöhnlichen Lehm durch den viel geringeren Grad von Zähigkeit und Plasticität unterscheidet. Er zeigt sich — ohne fremdartige Einmengungen — völlig ungeschichtet, wohl bis 40 Fuss hoch und ist an den Abhängen der Thäler und Schluchten durch zahllose Hohlwege in nahe senkrechten Wänden entblösst. Vorzugsweise scheint diese Bildung an den Abhängen des Rheinthales, der in dasselbe einmündenden Flüsse und Schluchten vorzukommen.

Der Lehm, welcher sowohl auf den Höhen, als auch im Rheinthal, die Geröllelagen in bedeutender Mächtigkeit bedeckt und mit denselben abwechselt, ist bereits mehrfach angeführt worden. Da derselbe wegen des mangelnden Kalkgehaltes vielmehr zur Anfertigung von Ziegelsteinen geeignet ist als der Löss, so sind die

meisten Gewinnungen von Ziegelerde in demselben angelegt und er ist häufig aufgeschlossen.

Es verdient übrigens das Verhalten dieser beiden Bildungen des Löss und des Lehm gegen einander noch eine nähere Untersuchung, als ihnen bisher zu Theil geworden ist.

Auf den Höhen der Devonschichten finden sich öfter Lehmlager, welche mit scharfkantigen Bruchstücken der unterliegenden Gesteine vielfach gemengt sind. Diese dürften ganz bestimmt von dem Löss und selbst von dem mit dem Geröllelager zusammenhängenden Lehm zu trennen sein. Sie möchten wohl an Ort und Stelle aus der Verwitterung und Zerstörung der unterliegenden Devonschichten ebenso hervorgegangen sein, wie die Schuttablagerungen, welche sich so vielfach an den Gehängen der in demselben eingeschnittenen Thäler finden.

Al. Braun*) ist besonders in den obern Rheingegenden zur Unterscheidung des »Thal-Löss« von dem gewöhnlichen allgemein verbreiteten und zu grossen Höhen ansteigenden »Berg - Löss« gelangt. Der Thal - Löss ist bis jetzt nur an wenigen Punkten, wie bei Wiesbaden und Kannstatt, beobachtet, jedoch unterliegt es gar keinem Zweifel, dass sich derselbe auch in der Thalfläche des Rheins, in der Nähe des Siebengebirges vorfindet und von dem gewöhnlichen Lehm auch hier unterscheiden lässt. In den obern Rheingegenden hat der Thal-Löss bis jetzt 6 Species von Land-Conchilien geliefert, die in dem »Berg - Löss« noch nicht aufgefunden worden sind.

^{*)} Leonh. u. Bronn Neues Jahrb. 1847. S. 51.

Alter des Löss und des Lehms.

Die Bildung des Lehms reicht, der Lagerung nach, offenbar von dem Anfange der Thalbildung in dieser Gegend bis in die gegenwärtige Periode hinein, indem die Massen, welche der Rhein noch gegenwärtig bei Fluthen an niedrigen Punkten der Thalfläche ablagert. nicht davon unterschieden werden können. fällt aber auch die Bildung des Löss in diese Zeit. Derselbe unterscheidet sich also von dem Lehm nur durch seine Zusammensetzung und durch die Art seiner Bildung, nicht durch die Zeit, in welcher derselbe abgelagert wurde. Sollte eine solche Unterscheidung eingeführt werden, so würde zunächst eine Trennung der Lehm-Ablagerung auf den höher gelegenen Terrassen und in der Thalfläche des Rheins nothwendig sein. Der eigentliche Löss würde eine Stellung zwischen diesen beiden der Zeitfolge nach einnehmen.

C.v. Oeynhausen sagt*): Der Löss oder gelbe Lehm folgt als die jüngste neptunische Bildung auf die Flussgeschiebe, nimmt die sanften Berggehänge und Niederungen ein, steigt aber auch zu sehr bedeutenden Höhen, ja selbst noch höher als das Braunkohlengebirge an. Die Bildungs-Periode desselben mag bereits mit der der Thäler begonnen haben, fällt aber im Allgemeinen mit der der vulkanischen Erzeugnisse so zusammen, dass der Löss der Hauptmasse nach jünger wie die Augitlaven, älter wie der Bimsstein ist. Derselbe trennt Löss und Lehm nicht von einander und selbst die auf den Höhen der Devongruppe vorkommenden Lehmlager werden dazu gerechnet, wel-

^{*)} A. a. O. S. 14.

che jedoch, wie es scheint, davon unterschieden werden müssen.

Die Löss-Ablagerungen dehnen sich übrigens in dem Rheinthale und den damit verbundenen Flussgebieten so weit aus, dass hier nicht der Ort sein kann, eine Uebersicht dieser Verhaltnisse zu geben. Sie finden sich am Rhein bei Schafhausen, am Neckar, Main und Lahn mit sehr gleichbleibendem Charakter. Diese Ablagerungen mit sehr ähnlichem mineralogischen Charakter und mit denselben organischen Einschlüssen finden sich sogar an der Donau, an der Weichsel und am Rhone. Die Bedingungen, unter denen sie entstanden sind, müssen also in einem grossen Theile von Mittel-Europa statt gefunden haben.

Geröllelagen im Löss.

Die Ablagerungen von Gerölle und Lehm von den höhern Terrassen bis zur gegenwärtigen Thalfläche, die Bildung und Aushöhlung des Thales muss um so viel mehr in die Betrachtung über den Absatz des Löss gezogen werden, als das Material zu den ersteren Ablagerungen aus der Verwitterung und Zerstörung der Devonschichten herrühren dürfte. Wenn der Löss in hochgelegenen Schluchten oder am Rande der vom Devon gebildeten Plateau's höher aufsteigt, als die Gerölle-Ablagerungen, so dürfte demselben wohl ein höheres Alter als diesen zugeschrieben werden müssen. Der Löss ist durch das Wasser sehr leicht beweglich und wird noch gegenwärtig in den Hohlwegen an den Abhängen vielfach fortgeschwemmt. Da wo er wieder abgesetzt wird, bildet er Massen, welche von den ursprünglichen Absätzen nicht unterschieden werden können. Auch die Absätze, welche der Rhein gegenwärtig bei Fluthen bildet, mögen dem Löss bisweilen verwandt sein. Unter diesen Verhältnissen, bei den vielfachen Veränderungen, welche die Lössmassen seit ihrer ersten Ablagerung erfahren haben, ist es sehr schwer, eine vollständige Uebersicht ihrer Bildungsverhältnisse zu gewinnen. Dies um so mehr als bei dem zerstreuten Vorkommen des Löss an den Abhängen die Ermittelung seiner gegenwärtigen Verbreitung grossen Schwierigkeiten unterworfen ist und desshalb um so weniger auf die Zustände geschlossen werden kann, in welchen sich das Thal mit seinen Verzweigungen während seines Absatzes befand.

Es ist weiter oben an einzelnen Stellen bemerkt worden, dass sich in dem Löss und in dem Lehm einzelne Lagen von Geröllen befinden. Dieselben bestehen wesentlich aus weissem Quarz und aus den Gesteinen der Devongruppe. Wie sich der Bestand derselben zu den höher gelagerten Geröllen und denjenigen in der Thalfläche des Rheins verhält, ist bisher noch nicht näher ermittelt. Diese Geröllelagen im Löss und im Lehm zeigen niemals eine grössere Mächtigkeit als einige Fuss, bisweilen sind sie nur wenige Zoll mächtig: es kommen auch ziemlich vereinzelte Gerölle darin vor. Dieselben besitzen eine nahe horizontale, oder der Auflagerungsfläche des Löss auf den Devonschichten parallele Lage; wellenförmige, kleine Unregelmässigkeiten können an den Abhängen durch Senkungen noch gegenwärtig entstehen und mögen daher wohl grösstentheils erst nach der Ablagerung eingetreten sein. Diese Lagen sind in so fern sehr wichtig, als sie eine Schichtung andeuten, welche in der übrigen Masse des Löss nicht bemerkbar ist, als sie hauptsächlich aus denselben Gesteinen bestehen, wie die grössern Gerölle-Ablagerungen des Thales und ihre Abkunft aus dem benachbarten Gebirge darthun. Ebenso deuten die Ablagerungen von

Schlacken und Tuffen am Roderberge auf Beziehungen zu der nächsten Oertlichkeit, wie die Bimsstein-Ablagerungen im Löss in der Umgegend des Laacher See's.

Sandsteinlagen im Löss.

Bisweilen finden sich Löss Sandsteinlagen einige Fuss mächtig und sehr regelmässig geschichtet. Der Sandstein ist ziemlich fest, zeigt selbst bisweilen muschlichen Bruch, geht aber gewöhnlich an den Grenzen in mürben Sandstein und endlich in Sand über. Das Bindemittel desselben besteht aus kohlensaurem Kalk, welcher einzelne Sandlagen durchdrungen hat. Werden Stücke dieses Sandsteins in Säuren gelegt, so wird der Kalk unter starkem Aufbrausen gelöst und der Sand bleibt in derselben Weise zurück, wie er sonst in einzelnen Lagen vorkommt. Die Schichtungsflächen dieses Sandsteins sind mit Blättchen von (weissem) Kaliglimmer bedeckt. Die Sandsteinlagen liegen öfter über Geröllelagen und wiederholen sich mehrfach. Grosse Knollen eines ähnlichen Sandsteins finden sich ebenfalls im Löss.

Sehr ausgezeichnet ist das Vorkommen solcher Sandsteinlagen in einer Kiesgrube zwischen Remagen und dem Unkeler Steinbruche über den Devonschichten an der Strasse. Es liegen hier zwei Bänke in 10 bis 15 Fuss Höhe über einander, jede ruht auf einem Geröllelager und hat eine Mächtigkeit von 2 Fuss.

Mergel-Concretionen im Löss.

Beinahe überall finden sich in dem Löss Knollen und nierenförmige Concretionen eines dichten oft sehr

^{*)} C. v. Oeynhausen, a. a. O. S. 14.

festen gelblichgrauen oder graulichweissen Kalkmergels (Lösskindchen, Männchen oder Püppchen) von vielfachen Gestalten, welche bisweilen in Streifen liegen*). Dieselben sind im Innern rissig und verklüftet, wie dies bei allen ähnlichen Nieren (Septarien, Ludus Helmontii) vorkommt.

Chemische Zusammensetzung des Löss und der Mergel-Concretionen.

Thomae*) theilt eine Analyse des Löss und dieser Concretionen mit, welche über die Zusammensetzung derselben Aufschluss gewährt und daher angeführt zu werden verdient.

	•				Mergel-
			~	Löss.	Concretionen.
Ü. Ca .				. 16	67
Β̈́i .		٠,		. 70	20
Äl. Fe Spuren vo	on Mg	und	Mn	10	_11
Glühverlu				ni-	
sche Materie .			. 4	2	
			Sum	ma 100	100

Seit dieser Zeit sind viele Analysen von Löss angestellt worden. Dieselben zeigen, dass der Gehalt an kohlensaurem Kalk sehr verschieden ist, aber niemals in dem Löss fehlt und denselben von dem Lehm wesentlich unterscheidet, welcher gar keinen oder doch nur sehr wenig davon enthält. Von grossem Interesse ist

^{*)} A. a. O. S. 37.

es, dass der Schlamm, welcher gegenwärtig vom Rhein bei seinem Eintritt in den Bodensee abgelagert wird, ziemlich genau dieselbe Zusammensetzung zeigt, wie der Löss, dass also gegenwärtig noch ganz ähnliche Absätze vor sich gehen.

Die Analysen sind folgende:

- Löss auf dem Wege von Oberdollendorf nach Heisterbach, von Dr. Kjerulf im Laboratorium von G. Bischof.
- II. Derselbe Löss nach Abzug der kohlensauren Verbindungen und des Glühverlustes.
- III. Löss auf der Strasse von Poppelsdorf nach Ippendorf, am Abhange des Kreuzberges, von Albrecht Bischof.
- IV. Derselbe Löss nach Abzug der kohlensauren Verbindungen und des Glühverlustes.
- V. Löss*) aus der grossen Sandgrube an der Mekkenheimer Strasse und der Baumschul-Allee, von G. Bischof.
- VI. Derselbe Löss nach Abzug der kohlensauren Verbindungen und des Glühverlustes.
- VII. Schlamm aus dem Bodensee, neuester Absatz des Rheins, von G. Bischof.
- VIII. Derselbe Schlamm nach Abzug der kohlensauren Verbindungen und des Glühverlustes.

^{*)} Diese Masse liegt unmittelbar unter der Dammerde und geht darin über, in der Thalfläche des Rheins und würde daher wohl dem "Thal-Löss" zuzurechnen sein Bei der Analyse wurde dieselbe zur Absonderung der Quarzkörner geschlämmt, dennoch war sie aber nicht ganz frei von kleinen Quarzkörnehen.

	L.	II.	III.	IV.
Ċ. Ċa	20,16		17,63	
C. Mg	4,21		3,02	
С. Fe		4		
Glühverl	ust <u>1,37</u>		2,31	
Ši	58,97	79,53	62,43	81,04
Äl	9,97	13,45	7,51	9,75
Fе	4,25	4,81 *)	5,14	6,67
Ċa	0,02	0,02		
Mg	<u>0,04</u>	0,06	0,21	0,27
Ķ	1,11	1,50	1,75	2,27
Nа	0,84	1,14	(1,10	~,~.
-	100,94	100,11	100,00	100,00
	v.	VI.	VII.	VIII.
Ü. Ċa	13,81		30,76	
Ö. Mg	0,53		1,24	
С. Fe			5,20	
Glühverl	ust <u>5,11</u>		2,65	
Ši	62,30	77,34	50,14	83,36
Äl	7,96	9,88	4,77	7,93
Fe	7,89	9,80	2,69	4,47
Жn			0,35	0,58
Ċa			0,77	1,28
Йg	0,09	0,11	0,34	0,57
Ķ	(2,31 **)	2,87	0,55	0,91
Ńа	(2,01	2,01	0,54	<u>0,90</u>
-	100,00	100,00	100,00	100,00

^{*)} Als Oxydul berechnet.
**) Aus dem Verluste bestimmt.

Nach Analysen, welche Krocker*) von Mergel (Löss) aus sieben Fundorten zwischen Mainz und Worms gemacht hat, steigt die Menge von kohlensaurer Kalkerde von 12,27 bis 36,07 Procent und von kohlensaurer Magnesia von Spuren bis zu 3,21 Procent. Eine Analyse des Löss vom Haarlasse bei Heidelberg, welche Bronn**) mittheilt, giebt an kohlensaurem Kalk einschliesslich des Glühverlustes 31,76 und an kohlensaurer Magnesia 1,24. Der Löss aus der Gegend von Bonn gehört hiernach nicht zu denjenigen, welche an Carbonaten reich sind.

Dies wird auch durch eine Reihe von Analysen bestätigt, welche F. G. Moll in dem Aufsatze: über die Mergel-Ablagerung im Kreise Bonn (Zeitschrift des landwirth. Vereins für Rheinpreussen 1860. S. 400 und 401) mitgetheilt hat.

Der Gehalt an kohlensauren Kalk beträgt bei den Proben von:

Godesberg	20,2 Proc.	Berkum	14,4 Proc.
Schweinheim .	18,2 »	Ober-Bachem .	14,1 »
Röttgen	16,0 »	Mehlem	12,55 »
Ippendorf	16,0 »	Annaberg bei	
Vilipp-Rott	15,9 »	Friesdorf	12,3 »
Mehlem	15,2 »	Bachem	10,26 »
Röttgen	14,6 »	Rüngsdorf	8,75 »
Neue Brücke .	14,4 »	Godesberg	7,54 »
(zwischen Vilipp		Muffendorf .	6,54 »
und Bonn)		Berkum	4,24 »

^{*)} Annalen der Chem. u. Pharm. B. 57. S. 369: Die Chemie in ihrer Anwendung auf Agricultur und Physiologie von Liebig. 5. Aufl. S. 367.

^{**)} Gaea Heidelbergensis 1830. S. 170.

```
Steckersdorf. 3,77 Proc.Lannesdorf. 1,87 Proc.Godesberg. 2,00»Pissenheim. 0,85»Pissenheim. 1,93»Ptittersdorf. 0,00»
```

Die Proben sind von solchen Stellen genommen, wo mit Leichtigkeit Mergelgruben angelegt werden können, wie in der Nähe von Wegen. Dieselben zeigen, dass der Löss einen vollständigen Uebergang in den Lehm bildet, indem der Gehalt an kohlensaurem Kalk nach und nach daraus verschwindet. Möglich ist es immer, dass in dieser Gegend Mergel vorkommen, welche mehr kohlensauren Kalk enthalten, als die analysirten Proben, aber es bleibt auffallend, dass keine Analyse bisher mehr als 20,2 Proc. nachgewiesen hat.

Nach der gefälligen Mittheilung von Dr. Krantz liefert eine sonst wenig aufgeschlossene Ablagerung nördlich von Bruchhausen ein sehr schönes Beispiel von dem Kalkgehalt des Löss und der leichten Auflösbarkeit und Wiederabsetzung des Kalkes. Der Fussweg von dem Pulverhäuschen der verlassenen Kupfergrube Marienberg durchschneidet eine Wasserrinne, in welcher die zum Theil noch grünen Grashalme mit einer Kalkrinde bedeckt sind. Etwa 80 Schritte weiter aufwärts tritt dieses Wasser aus einer dicht bewachsenen Stelle des Abhanges, wo sich kein anstehendes Gestein wahrnehmen lässt. Kalktuff ist überall abgesetzt. Abwärts etwa 10 Minuten in dem gegen Rheinbreitbach sich mündenden Thale findet sich eine mächtige Lage von festem Kalktuff. Auf diese Weise kann der Kalkgehalt des Löss stellenweise wesentlich vermindert oder ganz entfernt werden.

Von Lehm ist nur eine Analyse bekannt und zwar von einer Abänderung, welche unmittelbar unter dem Löss an dem Wege zwischen Oberdollendorf und Heisterbach liegt, von Dr. Kjerulf im Laboratorium von G. Bischof ausgeführt, hier unter Nr. I.

Zur Vergleichung mit demselben dient eine Analyse des Absatzes aus dem Rheinwasser, welches am 24. März 1851 nahe am Ufer bei Bonn geschöpft wurde, als der Wasserstand hoch und die Farbe des Rheines dunkelgelb war. Die Analyse ist von G. Bischof gemacht und hier unter Nr. II. angeführt; nach Abzug des Glühverlustes unter Nr. III.

I.	II.	III.
Ši 78,61	57,63	66,20
$\frac{\ddot{\mathrm{Al}}}{\ddot{\mathrm{F}}_{\mathrm{e}}}$ $\left<15,26\right>$	10,75	12,35
Fe \ 15,26	14,42	16,56
Ċa	2,73	3,14
\dot{M}_{g} 0,91	0,24	0,28
K / nee	0,89	1,62
\dot{N}_{a} 3,33	0,39	0,45
Glühvrl. 1,89	12,95	
100,00	100,00	100,00

Die Zusammensetzung des Absatzes aus dem Rheinwasser bietet allerdings manche Eigenthümlichkeiten dar, welche denselben von dem Lehm unterscheiden. Aus diesem wurden 32,6 Procent eisenhaltige Quarzkörner ausgeschlämmt, während der Absatz des Rheinwassers äusserst fein zertheilt war und sich nur sehr langsam niederschlug. Mit dieser feinen Zertheilung und mit dem grossen Wassergehalte desselben mag es denn auch wohl zusammenhängen, dass 93,17 Procent dieser Masse

sich in Salzsäure auflösten. Aus 4878 Gewichtstheilen des trüben Wassers wurde 1 Gewichtstheil in der Siedhitze getrockneten Schlammes erhalten, oder aus 1000 Cubik-Fuss Wasser 13½ Pfund Schlamm.

Ueber die noch gegenwärtig fortdauernden Ablagerungen des Rheins und über die Menge der vom Rhein fortgeführten festen Theile hat Noeggerath*) Alles Bekannte gesammelt.

Organische Reste im Löss und Lehm.

Ausser den Mergelnieren finden sich nicht selten unförmliche Massen von lockerem, pulverförmigem Kalk, der Bergmilch nicht unähnlich, im Löss eingeschlossen, welche wahrscheinlich von Knochen herrühren, die aller mineralischen Bestandtheile beraubt, sich in diesem Zustande der Verwitterung befinden.

Wirbelthiere.

Von grösseren Landthieren finden sich Knochen, vorzugsweise Zähne, sowohl im Löss, als im Lehm. Bei den meisten derselben ist nicht zu ermitteln, in welchen von beiden Ablagerungen sie vorgekommen sind. Diese Knochen gehören denselben Species an, die auch in den Kalksteinhöhlen (in Westphalen und Belgien) und in einigen benachbarten Flussthälern (Lippe) häufig vorkommen.

Es sind zu nennen **):

^{*)} Die Entstehung u. Ausbildung der Erde. Stuttg. 1847. In dem Abschnitt: Holland ein Geschenk des Rheins. S. 274. Ferner Steifensand, a. a. O. S. 19.

^{**)} Das folgende Verzeichniss ist nach den im Museum zu Poppelsdorf vorhandenen Knochen und Zähnen aufgestellt, deren Bestimmung von Goldfuss herrührt.

Elephas primigenius Blumenb. Breisig, Linz, Unkeler Steinbruch, Rolandseck, Usseroths Wiese, Muffendorf, Bornheim, Brühl, Düsseldorf, Liedberg*), Duisburg, Wesel, Xanten, Emmerich.

Elephas priscus Goldf. Cöln.

Rhinoceros tychorhinus Cuv. Unkeler Steinbruch, Brenig bei Bornheim, Königsdorf, Duisburg.

Bos primigenius Cuv. Cöln am Hahnenthor beim Festungsbau, am Laacher See, Lannesdorf wahrscheinlich.

Hippotherium gracile Kaup. Linz, (Güls an der Mosel).
Equus caballus Linn. (adamiticus Schloth.) Brohl,
Niedermendig, Sinzig, Adendorf bei Meckenheim,
Zülpich, Lannesdorf, Roisdorf wahrscheinlich,
Xanten.

Cervus elaphus Linn. Breisig, Obercassel, Cöln am Hahnenthor, Neuss.

Schuecken.

Die in dem Löss vorkommenden Landschnecken sind von ungemein grösserer Wichtigkeit. Al. Braun**)

^{*)} Noeggerath in Rheinl. Westph. B. 4. S. 375. u. folg. und im Jahrb. der Chemie u. Min. von Schweigger B. 22. S. 457. In diesem letztern Aufsatze ist auseinandergesetzt, dass diese Knochen und Zähne von Eleph. primig. sich in Spalten des Braunkohlensandsteins finden und daher gewiss den oberflächlichen Bildungen angehören, welche dem Löss zuzurechnen sind, oder demselben nahe stehen. An demselben Orte S. 145 findet sich die chemische Untersuchung eines zu Liedberg gefundenen Mamuthzahnes vom Professor Bergermann.

^{**)} v. Leonh. u. Bronn. Neues Jahrbuch Jahrg. 1847. S. 49.

hat sie zum Gegenstande eines besondern Studiums gemacht. Die ältern Bestimmungen derselben sind wenig brauchbar und scheinen viele Verwechselungen dabei stattgefunden zu haben*). Das Vorkommen von Süsswasserschnecken im Löss gehört zu den äussersten Seltenheiten und konnte nur durch Einsammlung ungeheurer Quantitäten der Lössfossilien an zahlreichen Lokalitäten ausgemittelt werden. Die Landschnecken des Löss gehören zwar keinen ausgestorbenen Species an, allein es ist im hohen Grade bemerkenswerth, dass die bei weitem am häufigsten im Löss vorkommende Succinea oblonga gegenwärtig zwar noch eine ausgedehnte Verbreitung besitzt, aber überall, wo sie sich findet, zu den sehr seltenen d. h. in wenigen Exemplaren vorkommenden Arten gehört. So wird dieselbe namentlich im ganzen Rheingebiet zwar an vielen Orten, aber immer nur in vereinzelten Exemplaren gefunden, während Al. Braun aus zwei Cubikfuss eines sehr schneckenreichen Löss unter 15,000 Exemplaren von Schnecken 8580 Stück dieser Species Succinea oblonga fand. Die jetzt auf den Lösshügeln lebenden Schnecken sind ganz abweichend von denienigen, welche in dem Löss begraben sind. Die abgestorbenen Exemplare der ersteren dürfen nicht mit den ächten Lössschnecken vermischt werden, und haben vielfach zu irrigen Angaben geführt. Nur Pupa muscorum und Clausilia parvula kommen im Löss und auch jetzt noch lebend auf den Lösshügeln vor.

Al. Braun hat im Löss aus dem Hohlwege zwischen Niederbachem und Lannesdorf, so wie vom Kreuzberge bei Bonn am häufigsten gefunden:

Succinea oblonga Drap.

^{**)} Horner, a. a. O. S. 462. Thomae, a. a. O. S. 38.

Dann folgen in abnehmender Zahl der Exemplare: Helix hispida Müll.

Pupa muscorum Lamk (marginata Drap.) Clausilia parvula Stud. (minima Pfeif.)

Etwas abweichend von diesen Verhältnissen stellt sich die Anzahl der Species in dem Löss, welcher den Basalt in dem *Unkeler* Steinbruche bedeckt:

Pupa muscorum .		61 Procent u.
Succinea oblonga .		15 »
Helix hispida .		14 »
Helix costata Müll.		10 »
Clausilia parvula		

Zur Vergleichung mögen hier die Schnecken angeführt werden, welche Al. Braun in dem Löss von Basel bis Bonn gefunden hat, nebst den Zahlen, welche das Verhältniss der aufgefundenen Exemplare angeben bei einer Gesammtmenge von mehr als 200,000 Exemplaren:

Succinea oblonga und zwa eine stark verlängert Form Helix hispida Pupa muscorum		unter of figsten	nen 95,6 Proc den 8 am häu- vorkommen a Formen.
Helix arbustorum Linn.	kleine l	Formen	
wie in den Alpen lebe			1
Pupa columella Benz .		0.75	1.00 B
Clausilia parvula Stud	= (0,63	4,32 Proc.
Helix crystallina Müll		0,51	
Clausilia gracilis Pfeif		0,50)

Bei den folgenden Species nimmt die Häufigkeit so sehr ab, dass die nächstfolgenden 8 Species zusammengenommen nur 1,445 Procent betragen, während die vorhergehenden 98,555 Procent ausmachen.

Theory Google

Die Zahlen bezeichnen das Verhältniss in dem die Häufigkeit bei diesen Species steht.

Helix costata Müller	25	
Helix circinata Drap. (montana Stud.)	23	
Pupa pygmaea Drap. (Vertigo pygm. Fer.)	15	
Pupa dolium Drap	12	
Clausilia dubia Drap. (C. roscida Stud.)	10	
Succinea amphibia Drap	8	
Bulimus lubricus Müll. (Achatina 1.		
Menke)	4	
Pupa secale Drap	3	
1	100	

Endlich sind die weitern 8 Species aus dem Löss so selten, dass die Zahl ihrer aufgefundenen Exemplare nur 1/1700 der Gesammtmenge ausmacht. Es sind folgende:

Helix pygmaea Drap. Helix fulva Müll.

Limneus minutus Drap.

Helix bidentata Gmel.

Limex aggrestis Linn.?

Planorbis spirorbis Drap.

Limneus palustris var. minor. (L. Fuscus Pfeif.) Vitrina elongata Drap

Die in den von Al. Braun als »Thal-Löss« getrennten Ablagerungen und sonst nicht aufgefundenen Fossilien sind:

Helix diluvii Br. (der lebenden H. costulata Ziegler am nächsten, aber grösser, der letzte Umgang mehr erweitert.)

Helix pulchella Müll.

Bulimus tridens Pfeif. (Pupa tr. Drap.)

Helix sericea Müll.

Helix tenuilabris Br. (der H. pulchella am nächsten, grösser und dünnschaliger.)

Pupa parcidentata Br. (der P. pygmaea am nächsten, aber grösser und dünnschaliger, die Zähne bloss angedeutet.)

Verbreitung des Löss in der nächsten Umgebung des Siebengebirges.

Das Vorkommen des Löss an den Abhängen des Siebengebirges ist überaus verbreitet, so dass es kaum möglich ist, alle die einzelnen Oertlichkeiten anzuführen, an welchen sich derselbe findet.

Inzwischen mögen einige hier genannt werden, wo der Löss leicht beobachtet werden kann.

An den Abhängen des Rhöndorfer Thales von der Mündung desselben bis zum Külsbrunnen ist derselbe vielfach verbreitet und reicht an dem Abhange des Drachenfels und der Wolkenburg ziemlich hoch hinauf. Wenn es auch möglich sein dürfte, hier eine Höhe zu bestimmen, welche er nicht überschreitet, so würde diese selbst für nahe gelegene Punkte keinen Werth haben, denn am Fusse der Löwenburg, beim Löwenburger Hofe, zwischen diesem und dem Tränkeberg und den Scheerköpfen tritt er, wenn auch nur mehrere Fuss mächtig, in einem sehr viel höheren Niveau auf. An der Nordwestseite des Drachenfels, in dem Fusswege von Königswinter herauf, zeigt er sich sehr hoch und findet sich besonders auf dem Rücken des Saurenberges.

An den flachen, untern Abhängen auf der linken Seite des Mittelbachs ist er sehr verbreitet und zieht sich in diesem Thale an den Abhängen hoch hinauf, so ist er am untern Abhange der Kl. Rosenau über 10 Fuss mächtig; findet sich in der Schlucht zwischen der Rosenau und dem Nonnenstromberg.

Noch verbreiteter ist derselbe in dem Thale des Altebachs von Oberdollendorf bis nach Heisterbach. An dem linken Abhange ist er gegen 15 Fuss hoch entblösst, westlich des Brückseifens 12 Fuss hoch. Das Thal zwischen dem Mantel und dem Stenzelberge ist überall damit bedeckt und er zieht sich an dem Abhange bis gegen das Stenzelberger Kreuz hin. Der untere Abhang des Hohzelterberges auf der rechten Thalseite zeigt denselben. Der Hohlweg am sanften Abfall des Langenberg entblösst den Löss auf eine sehr weite Erstreckung, der sich von hier nach dem Fusse des Stenzelberges erstreckt, bei Gringelspütz und am Abhange des Lutterbachs auftritt und sich gegen die Casseler Heide verbreitet.

In dem Thale, welches sich bei Römlinghoren öffnet, findet sich der Löss an beiden Abhängen, sowohl nach der Dollendorfer Hardt hin, als an dem Stein, zwischen diesem und dem Papelsberge.

An den Abhängen von Römtinghoven bis Limperich findet sich derselbe an vielen Stellen, besonders in den kleinen Schluchten, welche sich von der Hochsläche herabziehen, aber nicht sehr hoch ansteigend.

Von dem Siegthale verbreitet sich der Löss und Lehm über die sanft ansteigenden Flächen bis gegen die Casseler Heide hin, an den Abhängen der kleinen Schluchten des Pleissbachs, wie dies bereits aus vielen Durchschnitten hervorgeht, welche von den auf das Braunkohlenlager abgeteuften Schächten in diesen Gegenden angeführt worden sind.

Auf der linken Rheinseite hat der Roderberg schon weiter oben Veranlassung gegeben, das Vorkommen des Löss in seinen Umgebungen näher zu erwähnen. Derselbe hat eine grosse Verbreitung in dem Thale von Nieder- und Oberbachem, von Godesberg. An dem dazwischen gelegenen Abhange des Rheinthales bei Muffendorf steigt derselbe nicht sehr hoch an. Von dem Godesberger Thale an verfolgt er den Abhang des Rheinthales und findet sich vielfach in den Schluchten von ansehnlicher Mächtigkeit, namentlich am Kreuzberge bei Bonn, wo er zwischen Poppelsdorf und Ippendorf an der Strasse bis zu 30 Fuss Höhe den bläulichgrauen Thon des Braunkohlengebirges bedeckt.

X. Schlussfolgerungen.

Aus den Thatsachen, welche bisher aufgeführt worden sind, lassen sich die nachstehenden Folgerungen ableiten, welche eine gedrängte Uebersicht der Reihenfolge von Erscheinungen liefern, die diese Gegend betroffen haben.

- 1) Die älteste in dem Siebengebirge auftretende Gebirgsbildung gehört der unteren Abtheilung der Devongruppe an, welche durch die aus der Umgegend von Coblenz bekannten Versteinerungen charakterisirt wird.
- 2) Alle Schichten-Gruppen zwischen den Devonschichten und dem Braunkohlengebirge, welches der mittleren Abtheilung (Miocen) des Tertiärgebirges oder der Molassegruppe angehört, fehlen in dieser Gegend. Während der ganzen Reihenfolge von Perioden von der mittleren Abtheilung der Devongruppe bis einschliesslich der untern Abtheilung (Eocen) des Tertiärgebirges wurden hier keine Schichten abgesetzt; oder wenn sie abgesetzt waren, wieder zerstört, so dass keine Spur davon übrig geblieben ist.
- Die Aufrichtung der Devonschichten ist viel älter als die Bildung des Trachytes. Bei dem Hervortreten

desselben haben die Devonschichten schon dieselbe Lage gehabt, in der wir sie jetzt finden. Der Trachyt hat die Devonschichten durchbrochen, aber keinen Einfluss auf die Lage der Schichten desselben in einiger Entfernung von den Durchbruchstellen ausgeübt.

4) Die grossen Trachytmassen sind vor der Ablagerung des Braunkohlengebirges aus den Durchbrüchen in den Devonschichten an die Oberfläche getreten und haben sich besonders um die Durchbrüchstellen angehäuft. Einige wenige Trachytgänge sind noch in der Periode des Braunkohlengebirges gebildet worden. Der Anfang der Trachytbildung kann daher in dieser Gegend nicht näher festgestellt werden. Die Aufrichtung der Devonschichten fällt zwischen der Bildung des Steinkohlengebirges und des Rothliegenden und der Anfang der Trachytbildung ist nur durch diesen Zeitabschnitt und den Beginn der Ablagerung des Braunkohlengebirges begränzt, welche ungemein weit von einander entfernt liegen:

Da aber das Ende der Trachytbildung erst während der Ablagerung des Braunkohlengebirges eingetreten ist, so mag der Anfang der Trachyt-Durchbrüche doch nicht viel über den Beginn der Ablagerung des Braunkohlengebirges hinausreichen. Dies stimmt auch mit den allgemeinen Erfahrungen über das höchste Alter des Trachytes überein.

5) Eine stromartige Verbreitung des Trachytes im Siebengebirge von den Durchbruchstellen aus nach Art der Lavaströme hat nicht stattgefunden. Der Trachyt in demselben ist auf drei wesentlich verschiedene Abtheilungen zurückzuführen, deren Ausbrüche selbstständig und nicht völlig gleichzeitig erfolgt sind. Die Abtheilung des Trachytes vom Drachenfels ist in ihrem massenhaften Auftreten älter als die Abtheilung von der Wolkenburg. Aber auch diejenigen Trachyt-Abänderungen, welche sich nicht wesentlich, sondern nur ihrer Textur nach von einander unterscheiden, gehören selbstständigen Ausbrüchen an, wie der Trachyt vom Külsbrunnen und der schwarze Trachyt von der Löwenburg. Die zeitliche Reihenfolge derselben ist jedoch nicht genügend ermittelt. Innerhalb der Abtheilung des Trachytes von der Wolkenburg möchten die Abänderungen der Wolkenburg selbst, des Stenzelberges mit der Rosenau, des Breiberges und der Löwenburg, als vier verschiedene, selbstständige und der Zeit nach getrennte Ausbrüche zu unterscheiden sein:

- 6) Das Alter der Trachyt-Abänderungen kann nicht aus ihrer mineralogischen oder chemischen Zusammensetzung abgeleitet werden. Allgemeine Erfahrungen anderer Gegenden zeigen, dass eine solche einfache Reihenfolge dieser Gesteine von den an Kieselsäure reichsten Abänderungen zu den mehr basischen, an Kieselsäure ärmeren nicht statt findet, sondern die Ausbrüche solcher Abänderungen öfter alterniren. Damit stimmen auch einzelne Erscheinungen im Siebengebirge überein. wie der Gang von dem sonst älteren Drachenfelser Trachyt am Buckeroth zeigt, welcher in dem sonst jüngeren Wolkenburger Trachyte aufsetzt. Die Abtheilung des Trachytes von der Kl. Rosenau (oder von Remscheid) kann daher bis jetzt nicht als die älteste betrachtet werden. Ihre Stellung bleibt zweifelhaft, bis weitere Aufklärungen ihrer Lagerungs - Verhältnisse darüber entschieden haben.
- 7) In dem Braunkohlengebirge des Siebengebirges lassen sich drei über einander liegende Abtheilungen unterscheiden Die untere Abtheilung besteht hauptsächlich aus sandigen und kieseligen Gesteinen und Thonlagen. Sie treten nur in geringer Verbreitung an

der Oberfläche auf; enthalten zahlreiche Blattabdrücke von dycotyledonen Waldbäumen. Die mittlere Abtheilung bildet eine zum Theil sehr mächtige Ablagerung von Trachyt-Konglomerat, der sich Basalt-Konglomerat anschliesst und welche auf die Nähe des Trachytes beschränkt ist. Die obere Abtheilung besteht aus Thon, Sand und einem verbreiteten Braunkohlenlager, welches viel Abietineenholz einschliesst. Die Stellung und das Alter des Trachyt-Konglomerates ist dadurch in Bezug auf die Reihenfolge der Schichten des Braunkohlengebirges sehr genau bestimmt. Die Ablagerung desselben ist während der fortdauernden Bildung des Braunkohlengebirges erfolgt.

- 8) Das Trachyt-Konglomerat liegt an den Rändern vorzugsweise auf den grossen Trachytmassen, ohne Unterschied der verschiedenen Abänderungen derselben auf und ist daher jünger als die sämmtlichen Trachyt-Ausbrüche, welche grössere Massen dieser Gebirgsart geliefert haben. Das Trachyt-Konglomerat ist wesentlich aus der mechanischen Zerstörung und der chemischen Umänderung, Verwitterung der anstehenden Trachytmassen hervorgegangen, schliesst aber auch die Zerstörungsprodukte der benachbarten Devonschichten, stellenweise in ansehnlicher Menge ein.
- 9) Während das Trachyt-Konglomerat in der unmittelbaren Nähe der grossen Trachytmassen eine zusammenhängende mächtige Ablagerung bildet, treten in einiger Entfernung davon Lagen von Trachyt-Konglomerat von geringerer Mächtigkeit zwischen den übrigen Schichten des Braunkohlengebirges auf; wobei die Masse selbst eine grössere Umänderung oder Verwitterung trachytischen Materials erkennen lässt.
- 10) Die Neigung der Schichten des Trachyt-Konglomerates ist ebenso wie diejenige der übrigen Schichten

des Braunkohlengebirges im Allgemeinen gering. Nur an wenigen Stellen liegt dasselbe mit steiler Neigung, an und selbst unter dem Trachyte. Die Verhältnisse verstatten aber nicht mehr daraus zu folgern, als dass der Trachyt auch nach den Ablagerungen dieser Konglomerat-Partieen noch örtliche Hebungen erfahren habe.

- 11) Trachytgänge, welche das Trachyt-Konglomerat durchsetzen, zeigen, dass die Bildung des Trachytes in dieser geringen Masse noch nach der Ablagerung des Konglomerates stattgefunden hat. In der obern Abtheilung des Braunkohlengebirges sind keine Trachytgänge bekannt. Es möchte scheinen, dass die Bildung der Trachytgänge und also auch des Trachytes überhaupt aufgehört habe, bevor die Ablagerung der Schichten der oberen Abtheilung des Braunkohlengebirges begonnen hatte.
- 12) Das Basalt-Konglomerat lässt sich vom Trachyt-Konglomerat nicht trennen, zwischen beiden findet ein vollständiger Uebergang statt. Die Beimengung an Basalt in dem Konglomerate beweist, dass Basalte bereits an der Oberfläche zur Zeit der Bildung desselben vorhanden waren, welche hierzu das Material durch ihre Zerstörung lieferten.
- 13) Es ist kein Basalt bekannt, welcher unter der gesammten Ablagerung des Trachyt-Konglomerates liegt und welcher daher vor dem Beginne der Bildung dieses Konglomerates vorhanden gewesen wäre. Der Anfang der Basaltbildung in dieser Gegend könnte demnach während der Ablagerung des Trachyt-Konglomerates eingetreten sein; mithin nur wenig vor dem Schlusse der Trachytbildung.
- 14) Grössere lagerartige Basaltmassen wechseln mehrfach mit trachytischen und basaltischen Konglomeraten

in wenig geneigter Lage ab. An einer Stelle durchsetzt ein Basaltgang das Konglomerat und steht mit der darüber liegenden Basaltmasse in Verbindung. Grössere Basaltmassen sind also während der Ablagerung des Konglomerates gebildet worden.

- 15) Wenn daher der Anfang der Basaltbildung in dieser Gegend auch nicht mit völliger Bestimmtheit festzustellen ist, so kann doch nicht wohl bezweifelt werden, dass dieselbe angefangen hat, ehe noch die jüngsten Trachytgänge gebildet waren.
- 16) Das Trachyt- und Basalt-Konglomerat wird von vielen Basaltgängen durchsetzt, während nur wenige Trachytgänge darin auftreten. Grössere Basaltmassen bedecken das Trachyt-Konglomerat und dienen der oberen Abtheilung des Braunkohlengebirges zur Unterlage.
- 17) In dieser oberen Abtheilung des Braunkohlengebirges ist der Basalt selten. Entschieden ist derselbe nur an einem Punkte bei *Utweiler* am *Pleissbach* jünger als das Braunkohlenlager. Die Zeit, wann die Basaltbildung aufgehört hat, lässt sich desshalb nicht mit Bestimmtheit angeben, weil die Ablagerung der Schichten mit dem Ende des Braunkohlengebirges eine grosse Unterbrechung erleidet. Es scheint, dass dieselbe bald nach der Ablagerung der jüngsten Schichten des Braunkohlengebirges aufgehört hat.
- 18) Die Basaltmassen reichen bestimmt bis in eine jüngere Zeit hinein als die Trachytbildung; auch ist die Hauptmasse des Basaltes beträchtlich jünger als die Hauptmasse des Trachytes. Beide sind aber, wenn auch nur während einer kurzen Zeit gleichzeitig hervor getreten.
- 19) In dem Trachyt-Konglomerate und in dem Basalt-Konglomerate finden sich Blätter-Abdrücke, welche

von denjenigen im unteren Sandsteine und in der höher gelegenen Blätterkohle nicht verschieden sind. Die Verhältnisse, welche den Bestand einer und derselben Flora bedingen, scheinen während der gesammten Ablagerung des Braunkohlengebirges in dieser Gegend keine wesentlichen Abänderungen erlitten zu haben.

- 20) Die obere Abtheilung des Braunkohlengebirges über dem Trachyt-Konglomerate und Basalt-Konglomerate besteht aus Thon, Sand und Braunkohlenlagen, welche mehrfach mit einander abwechseln. Kieselige Bildungen (Polirschiefer) stehen mit den Resten von Infusorien in naher Beziehung.
- 21) Die grösseren Thiere, deren Reste in diesen Schichten erhalten worden sind, gehören dem Festlande oder dem Süsswasser an; grössere Meeresthiere fehlen ganz darin. Unter den Resten der Infusorien finden sich aber reine Meeres-Organismen, welche für das Vorhandensein von Brakwasser sprechen.
- 22) Nach der Verbreitung und der Lage kann dieses Braunkohlengebirge nicht in einem abgeschlossenen hochgelegenen Wasserbecken abgelagert worden sein. Ein höherer, dasselbe vom Meere gegen N. abschliessender Damm fehlte.
- 23) Dasselbe ist daher wahrscheinlich in der Nähe der Meeresküste und unter wenig über dessen Spiegel erhabenen Wasserbedeckungen abgelagert worden. Damit stimmen sowohl seine Lagerungs-Verhältnisse, als der Charakter seiner organischen Reste überein.
- 24) Die Braunkohlen-Ablagerungen, welche sich in der Nähe des gegenwärtigen Rheinthales südlich vom Siebengebirge bis oberhalb Linz und Sinzig (Rhonigerhof und Coisdorf) finden, deuten darauf hin, dass in jener Periode hier ein tief in die Devonschichten eingreifender Busen vorhanden war.

- 25) Die Bedeckung des Braunkohlengebirges durch Gerölle, welche in einem engen Zusammenhange mit dem Rheinthale und mit einer früheren Meeresküste stehen, zeigt, dass zwischen dem Aufhören der Bildung des Braunkohlengebirges und dem Anfange dieser Ablagerung eine bedeutende Unterbrechung statt gefunden hat, in welcher keine Gebirgsschichten in dieser Gegend abgesetzt wurden.
- 26) Diese Gerölle-Ablagerungen bezeichnen den Anfang der Bildung des Rheinthales in dieser Gegend in einer Höhe von etwa 600 Fuss über dem gegenwärtigen Meeresspiegel, 450 Fuss über dem gegenwärtigen Rheinspiegel in der Nähe des Siebengebirges.
- 27) Zwischen dem Ende der Bildung des Braunkohlengebirges und dem Beginne der Ablagerung dieser Gerölle hat eine Senkung des ganzen Landes statt gefunden, denn diejenigen Gerölle, welche den Rand der Meeresküste bezeichnen, greifen über die Schichten der Braunkohle hinaus und nehmen einen grösseren Flächenraum ein. Sie ruhen stellenweise unmittelbar auf Devonschichten. Das im süssen oder Brakwasser gebildete Braunkohlengebirge war unter den Meeresspiegel gesunken und wurde so von dem Gerölle bedeckt.
- 28) Die Breite des Thales bei Sinzig und Linz betrug, wie die Gerölle-Ablagerungen beweisen, in jener Periode nahe eine Meile. Nahe unterhalb der jetzigen Einmündung der Ahr in den Rhein ergoss sich der Strom in das Meer, dessen Küstenrand sich in nordwestlicher Richtung über Düren und Aachen hinaus erstreckte, während derselbe das Siebengebirge umzog und erst von Römlinghoven über Oberpleis sich ostwärts ausdehnte.
- 29) In der Zeit der Gerölle-Ablagerung begann die Ausbildung der gegenwärtigen Oberflächen-Gestaltung der Gegend, in dem die Schluchten und Nebenthäler

in dem Maasse eingeschnitten und vertieft wurden, wie bei der Hebung des Landes das Hauptthal ein tieferes und engeres Bett erhielt.

- 30) Gleichzeitig gestalteten sich erst die Formen der Trachytberge, deren ursprüngliche Gestaltung im Zusammenhang mit dem Hervortreten dieser Massen aus der gegenwärtigen Form um so weniger zu erkennen ist, als bereits während der Ablagerung der mittleren Abtheilung des Braunkohlengebirges die Zerstörung des Trachytes an der Oberfläche beträchtliche Fortschritte gemacht hatte. Die Produkte dieser Zerstörung finden sich im Trachyt-Konglomerate.
- 31) Auch die Formen, welche der Basalt gegenwärtig an der Oberfläche dieser Gegend zeigt, sind erst in der Zeit der Gerölle-Ablagerung ausgebildet worden. Die Basalte des Unkeler Steinbruches, der Erpeler Ley und von Rolandseck mussten nothwendig an der Austiefung des Rheinthales ganz in den Devonschichten eingeschlossen sein und können erst während der Ausbildung dieses Thales ihre gegenwärtige Gestalt an den Bergabhängen erlangt haben. Ansehnliche Theile dieser Basaltmassen sind dabei zerstört worden. So waren die Basalte der Casseler Ley und des Finkenberges in den Schichten des Braunkohlengebirges eingeschlossen und sind erst während der Thalbildung blos gelegt worden.
- 32) Während der Hebung des Landes musste das Thal auch die Gerölle-Ablagerungen durchschneiden, welche als Geschiebestrand die Lage und Höhe der früheren Meeresküste bezeichnen. Der Umstand, dass die Gerölle-Ablagerungen theils Flussthalbildungen, theils Meeresbildungen sind, dass die Flussmündung immer weiter und weiter bei fortschreitender Hebung des Landes hinausgeschoben wurde und die Wirkung des Flusses sich auf die frühern Meeresbildungen äussern musste, ver-

wickelt diese Verhältnisse und erschwert ihr Verständniss.

- 33) Nachdem die Thalbildung bereits ansehnlich vorgeschritten war, ereignete sich der vulkanische Ausbruch, dessen Krater auf dem Roderberge in unmittelbarer Nähe der grossen Trachytmasse noch wohl erhalten ist. Die Gerölle des Rheinthals bedeckten vorher die Stelle des Ausbruches, denn sie sind zum Theil durch die vulkanische Einwirkung verändert, glasirt und gefrittet worden und werden von den aus dem Krater ausgeworfenen Schlacken bedeckt.
- 34) Während der Thalbildung lagerten sich Absätze von sehr fein zertheilten, kalkhaltigen Massen (Schlamm) an den Abhängen der Thäler und Schluchten und bildeten den Löss. Diese Ablagerung hat auch nach dem vulkanischen Ausbruche am Roderberge stattgefunden, denn die Tiefe des Kraters ist damit erfüllt.
- 35) Lehm, ganz kalkfrei und dadurch vom Löss unterschieden, findet sich über den hochgelegenen Geröllen wie auf dem gegenwärtigen Thalboden gewöhnlich über dem Löss.
- 36) Die Hebung des Landes scheint in einem Abschnitte dieser Periode weiter gegangen zu sein, als gegenwärtig. Das ganze Land ist wiederum gesunken; denn sonst würden die Devonschichten in der gegenwärtigen Thalfläche nahe unter der Stromrinne noch vorhanden sein müssen, während es nicht bekannt ist, wie hoch dieselbe mit den Absätzen des Flusses bedeckt sind. Die Höhe dieser Bedeckung würde einen Maassstab der wiederum statt gefundenen Senkung abgeben können.
- 37) Während der Thalbildung sind in den Absätzen des Löss und des Lehms die Reste grosser Landthiere eingeschlossen worden, welche von den gegenwärtigen verschieden sind. Eine ansehnliche Menge kleiner Land-

schnecken im Löss zeigt, dass auch für diese Bewohner der Gegend die Verhältnisse sich wesentlich geändert haben, denn wenn gleich mehrere Arten derselben hier noch nicht ausgestorben sind, so leben doch mehrere, welche früher überaus häufig waren, jetzt in dieser Gegend nur noch in geringer Anzahl.

Wenn auch diese Folgerungen bei weitem nicht alle diejenigen Ereignisse umfassen, von denen ein unvergängliches Zeugniss in den festen Massen niedergelegt ist, welche die Erdoberfläche in dieser herrlichen Gegend unseres Vaterlandes bilden, so mögen sie doch andeuten, auf welche Weise die Beobachtung der Einzelheiten zum Verständniss eines grossen Zusammenhanges in der Ausbildung der Erdrinde führt.

Bonn, Druck von Carl Georgi.



